

A29 4 69.

#### СОЛОВЕЦКОЕ ОБЩЕСТВО КРАЕВЕДЕНИЯ

Вс. Н. Иванов

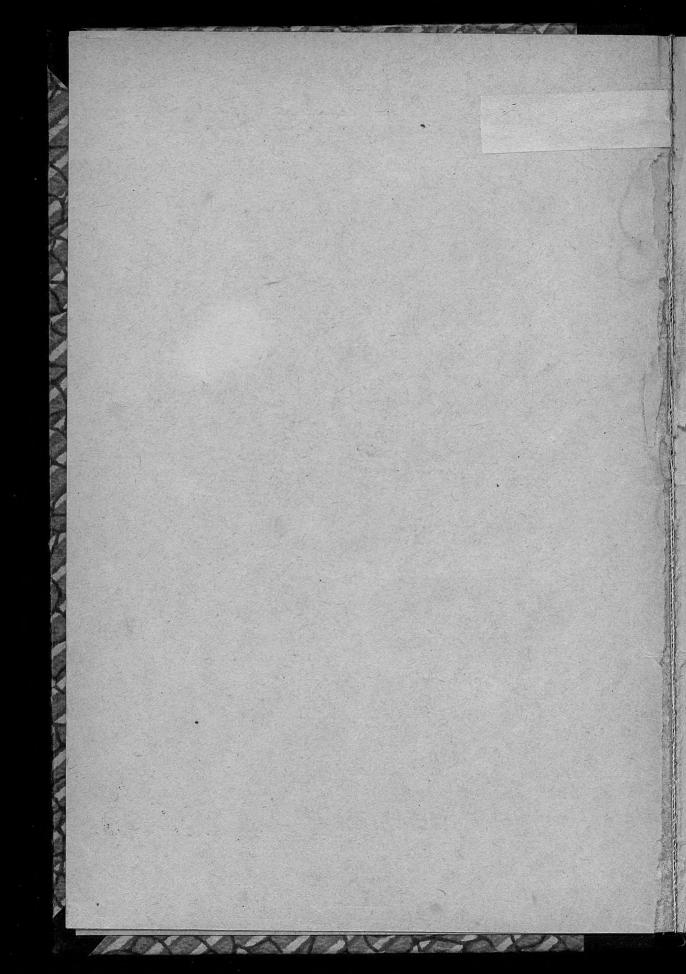
973.

# ПОЧВЕННО-ГЕОЛОГИЧЕСКИЕ ИССЛЕДОВАНИЯ

СОЛОВЕЦКОГО ОСТРОВА

о. Соловки 1929







BUBTHON KI Procession 1999 Care 1999 Ban And 29 TUMB 4 16 69:

### Соловецкое Общество Краеведения

# МАТЕРИАЛЫ

Выпуск Х

Издание Бюро печати УСЛОН

Соловки. 1927

## Почвенно-геологические исследования Соловецкого Острова

(Материалы 1924, 25 и 26 г.г.)

1-6007



#### Предисловие.

Своеобразные условия какой бы то ни было исследовательской работы на Соловках естественно повлияли на характер и изложение предлагаемых материалов.

Они не преследуют цели разрешения сложных вопросов геологии послетретичных отложений и связанных с ними вопросов почвообразования. Это, скорее, сводка—несовершенная и незаконченная—фактических данных, накопленных с 1924 года за время пребывания здесь разных геологов.

Единственная цель их-сохранить преемственность в работе.

Основой ее явились материалы по моим наблюдениям и исследованиям, связанным с деятельностью естественно-исторической секции Соловецкого Общества Краеведения и геолого-разведочными работами Эксплоатационно-Коммерческой Части Управления Ссловецких Лагерей.

Обычно на севере (как и вообще в отдаленных местностях России) детальному и длительному изучению подвергались те сб'екты природы, которые ближе всего соприкасаются с наиболее развитыми отраслями хозяйства и требуют меньщей затраты средств и времени, и —частично соприкасающиеся с ними.

Скудные, а часто противоречивые материалы по почвам и грунтам Севера накоплены сравнительно недавно в областях, густо населенных, с относительно развитой промышленностью, в районах, прилегающих к железным и водным путям сообщения, и т. д. Эти материалы давали общую схему, основные черты строения края, района, области, касаясь, главным образом, коренных пород дотретичного времени.

Послетретичные (в частности, ледниковые и послеледниковые) оставались совершенно неизучаемыми даже при относительно благоприятных условиях, чему способствовало то обстоятельство, что вопросы морфологии и сравнительной стратиграфии этих отложений являлись до последнего времени одними из трудных в геологии.

Почимо опыта, времени для изучения и др., требовалась обширная литература и знакомство с краем, чего, конечно, трудно было достичь в эпизодических экспедициях, имевших в большинстве целью выяснение определенного узкого вопроса.

Естественно, что и почвы Севера, генетически тесно связанные с послетретичными отложениями, меньше всего были изучены, даже в районах, не столь отдаленных от культурных центров, как острова Белого моря, большей частью необитаемые и мало посещаемые даже поморами. Соловки в этом отношении не составили исключения. В связи с выяснением запасов глины для кирпичного завода выдвинулся вопрос о выяснении вообще наличия глин на Б. Соловецком и смежных с ним островах, для чего летом 1924 года геологом А. А. Глаголевым было произведено рекогносцировочное геологическое обследование островов, положившее начало для дальнейшей работы.

В 1925 году к работе приступил я, получив задание детально разведать глины в районе кирпичного завода и, вместе с тем, в связи с начавшейся разработкой торфяников,—к обследованию залежей торфа на Б. Соловецком О-ве.

Петом 1926 года начал изучение почв И. Е. Хеладзе, что, в свою очередь, вызвало необходимость изучения водного режима и работ по гидрогеологии; удобнее всего это было связать с моими разведками.

Часть материалов А. А. Глаголева подверглась обработке и была опубликована; работа по почвам И. Е. Хеладзе вскоре прекратилась, и скудный материал был передан мне для продолжения работы.

Кроме того, ко мне же поступили записи, заметки и описания типов почв Муксоломских островов, произведенных Н. Н. Простосердовым, также начавшим и вскоре прекратившим обследование.

Таким образом, попутно с разрешением других вопросов и выполнением других обязанностей, накопились разрозненные материалы по почвам и грунтам Соловков, печатаемые ниже.

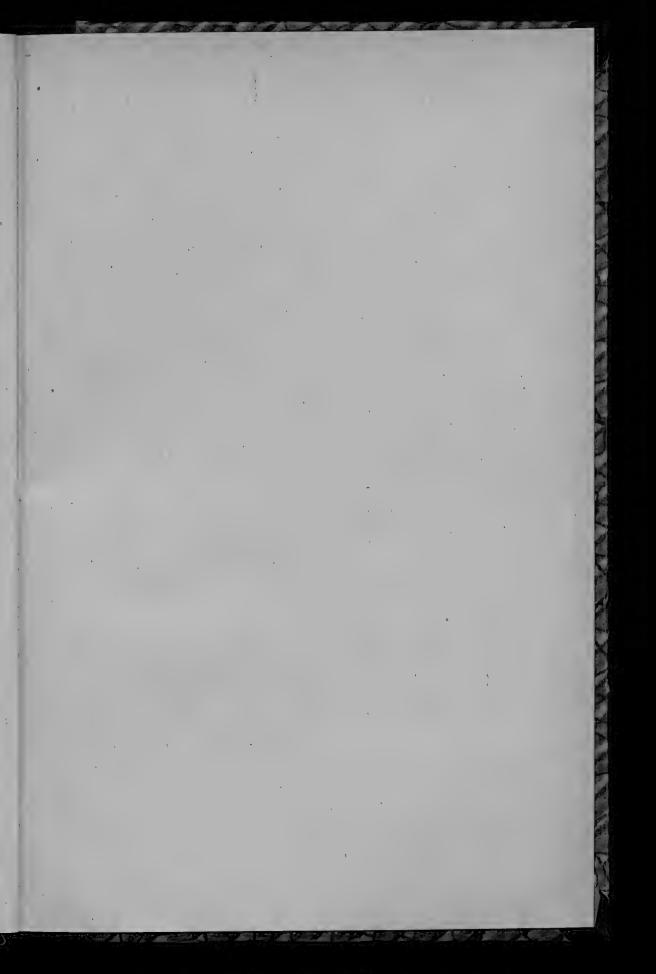
Помимо этого, благодаря любезному разрешению нач-ка Сол. жел. дороги, инж. Ф. Ф. Чихачева, я имел возможность ознакомиться и частично использовать фактические данные по почвам и грунтам (шурфы), а также и гипсометрические—по линиям построенных и проектируемых железных дорог.

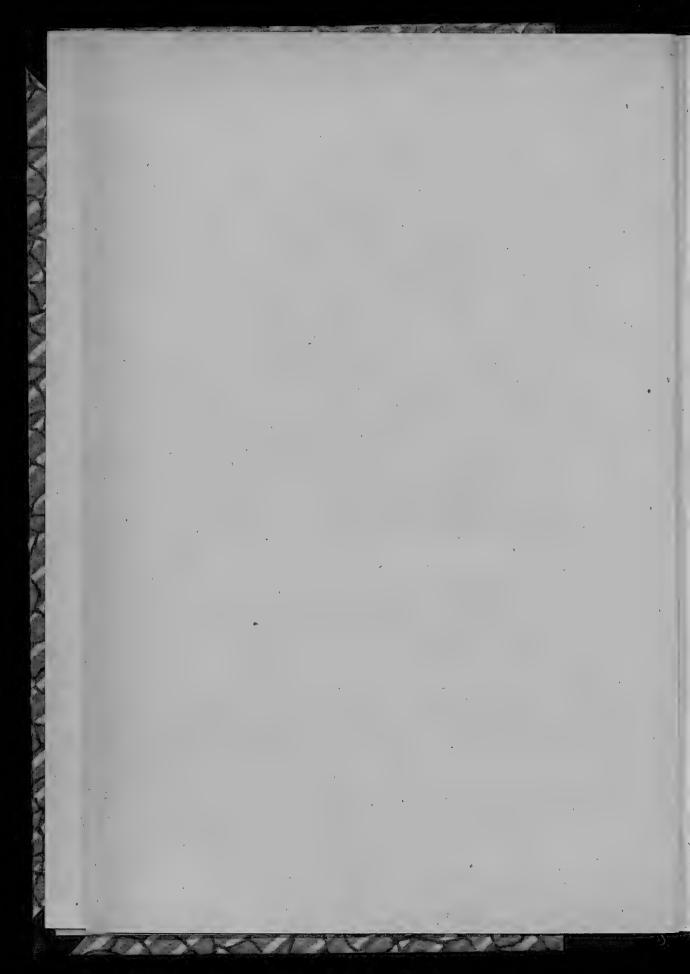
Мне хотелось свести в одно целое все материалы, имеющие отношение к геологии и почвоведению. Острова для возможности проверки и обработки при более благоприятных условиях.

Характер моей прямой работы на Соловках не позволял мне вполне и исключительно заняться как собиранием их, так и приведением в порядок и предварительной обработкой для печати, благодаря чему возможны погрешности. В работе, помимо других лиц, деятельную помощь я встретил со стороны моего ближайшего сотрудника Е. Н. Шарбе (Брюханова), производившего шурфование, с'емку и нивеллирование участков детальной разведки; без его поддержки я вряд ли смог бы более или менее сносно подготовить работу к печати в этом году.

О. Соловки. 24 апреля 1927 г.

Вс. Н. Иванов.





#### РЭЛАЗВА. І.

#### Физико-географический очерк Б. Соловецкого Острова.

Введение. Б. Соловецкий Остров лежит под 65° 01° 22° сев. широты и 35° 41° 35° долготы от Гринвича. Это—одии из больших островов Соловецкой группы в западной части Белого моря, в усты Онежского залива, усеянного вообще большим количеством островов,

мелей, луд, по сравнению с другими заливами Белого моря.

Остров в длину имеет около 24.5 клм., с наиболее инпрокой частью в 16 клм. Береговая линия, протяжением около 187 клм., изрезана губами, заливами, вдающимися иногда далеко вглубь Острова; в море вытягивается ряд полуостровов, продолжением которых в море служат ценочки островков, мелей, стамиков и луд. По мере удаления в море, эти выступы сущи становятся все инже и ниже и заканчиваются мелями и подводными камиями.

Берега Острова почти всюду низменны, заболочены, особейно в западной части Острова. На южной оконечности возвышается мыс Печаг—моренная гряда, высотою до 40 мт. Прибрежная полоса узка и носит следы прежией деятельности моря; к морю она имеет слабый наклоп, со средней шириной в 180 мт. Вся новерхность Острова покрыта лесом, озерами, болотами. Озера и болота заполняют понижен-

ные места и долины беспокойно-волнистого рельефа Острова.

Рельеф. В отношении своей морфологии, Остров представляет значительное разнообразие в отдельных частях; в расположении, однако, отдельных элементов рельефа, несмотря на кажущуюся беспорядочность, наблюдается некоторая закономерность.

В основных чертах своих рельеф отражает первопачальную неровность залегания лединковых отложений; образованную рядами моренных холмов, гряд, собранных в параллельные полосы. (Карта № 1).

Эти полосы вступают на территорию Острова с севера с определенно выраженным северо-западным (С. 3. 340°—300°) направлением.

На С. С. В. углу Острова (между Неринчьей избой и Реболдой) и в С. С. З. (между Новой Сосновой тоней и западной частью Трешанской губы) они имеют почти меридиональное паправление (С. С. В. 10°-15°). За парадлелью Реболды полосы гряд изменяют первоначальное направление последовательно на меридиональное, сев.-сев. - восточное, онять меридиональное и вновь северо-западное (С. 3. 300°, С., С. В. 100-450, С., С. 3. 3450-3000), как бы огибая препятствие, миновав которое за инротой Реболды, возращаются к прежнему С.-З. направлению. Полосы в этом районе расположены концентрическими дугами, раднус которых возрастает с востока на запад, где смена румбов происходит более плавно.

В этом «обходе» не принимает участия полоса гряд, встунившая на Остров в районе Першичья—Реболда с северо-восточным направлеинем. Она отделяется «дериватом» от общего направления, образуя с ним угол близ озера Угольного, и, изменив румб, идет вдоль восточпого берега Острова в С.-З. направлении. От нее отделяются в море на побережьи ряд полуостровов-отдельных гряд, переходят на Б. Муксолму и дальше в море.

Остальные полосы, сменив южнее Реболды С. В. направление опять на северо-западное, сохраняют его с незначительными колебанцями на всем остальном протяжении Острова (С. 3. 3409—3000).

На западе Острова одна полоса (от Трещанской избы до Белу-

жьей) проходит Остров в северо-восточном направлении, уходя в море. В южной части Острова (южнее дороги на Муксолму) гряды принимают почти широтное направление на востоке (до восточной окранны Лопских озер, где они направлены С. З. 350°), а на запалном берегу юга Острова часть их отклоняется, принимая С. В. 45°, образуя мыс Кислой губы. Вдоль остального побережья они достигают мыса Печаг с. С. 3. 350°-320° направлением.

Подчиненными этим меридиональным (С.—10., С.-В.—10.-3., С. 3.—10.-В.) нолосам являются гряды широтные (3.—В. с разпыми румбами). Они дополняют и усложняют рельеф, созданный полосами «меридиональных» и близких к ним направлений. В единичных случаях «широтные» гряды встречаются всюду, по чаще и преимущественно, примерно, на юг от шпроты мыса Толстик. Они идут, как бы сопровождая с той и другой стороны гряды меридиональные (схема № 1), от которых их отделяют плоские долины, в отличие от узких долин между «меридиональными» грядами.

Меридиональные полосы гряд, иногда сближаясь, нагромождают относительно громадные валы, носящие здесь название гор. Опи сосредоточены преимущественно на севере Острова, образуя Секирную гору (около 100 мт. над ур. моря), вытянутую с С.-В на Ю.-З., Волчын

горы с направлением С. С. В. на Ю. Ю. З., горы юго-западной Трещанки с С.-В.—10.-З направлением, Гремячьи (С.-В.—10.-З.) горы на 10-11 версте дороги на Реболду с направлением С.-В -10.-3.

Высота гор этой полосы колеблется от 100 до 40 мт. над ур. моря и уменьшается с запада на восток. В южной и средней части Острова пагромождения, в образовании которых принимают участие и гряды широтные, значительно меньше и колеблются в предслах от 25 до 60 мт. (мыс Печаг) над ур. моря.

Широтные гряды, обладая вообще меньшими высотами, нагромождаясь, образуют платообразную возвышенность со слабо волинстой

вершиной, часто изрезанную долинами стока.

Таковы в общих чертах основные черты рельефа Соловецкого

Острова, характерного комплексностью отдельных лапдшафтов.

Переходя к составным частям этих дандшафтов, можно выделить

ряд характерных морфологических типов.

В северной части Острова нередки отдельные вытянутые в меридиональном направлении гряды (С.—ІО., С.-В.—ІО.-З., С.-З.—ІО.-В) (схема № 1) с одной или несколькими вершинами с крутым и пипроким южным концом и полого падающим и узким северным, иногда разбивающимся на несколько отдельных ветвей.

В общем, они узки (от 5-40 мт.), но длина достигает иногда

до 1,5 клм., при средней высоте 20-35 мт.

Эти отдельные гряды, сближаясь (схема № 2), образуют довольно широкие с волнистым гребнем кряжи, которые уже группируются в полосы. Понижения между грядами, котловины, долины заполняются скандивающимися водами и болотами.

Паряду с этими, встречаются, как бы вне связи с трядами, отдельные высокие холмы (схема № 3), круглые или эллиптические с крутыми склонами. Соединяясь в группы, в комбинации с грядами, они определяют долины лапчатой формы (оз. Гремячье).

Гряды и холмы основные морфологические элементы рельефа

Соловенкого Острова.

Комбинация гряд и ходмов, в сочетании с отрицательными элемен-

тами рельефа, создает замкнутый комплекс.

Нанболее резко выделяющимися будут (схема № 4) несколько гряд определенного направления, вытянутые ценью, имея вокруг себя и несколько позади ряд мелких, также ориентированных гряд. Вся группа поконтся на одном общем основании и отделена от соседнего ландшафта долиной, озером или болотом. Цепи больших гряд иногда идут попарно с основанием на одной высоте. Сопровождающие их гряды или отсутствуют, или примыкают к голове или хвосту, в свою очередь образуя цепи.

Затем, в комплекс гряд входят одиночные куполообразные ходмы, общие с группой только основанием; южнее, минуя полосы изогнутых гряд, эти ходиы становятся чаще и нередко, когда гряды зваяются

второстепенными в ходмистом дандшафте, явно преобладают.

На юг от Филимонова в грунцы, образованные холмами и меридиопальными грядами, входят уже широтные (схема № 5), как отроги сближенных меридиональных полос. Здесь уже встречаются широкие платообразные возвышенности, где все гряды, сжатые в одном конце, веером расходятся в другом. Вершина этой возвышенности занята котловиной, заполненной водой или болотом.

Здесь эдлиптические и круглые одиночные холмы с крутыми склонами встречаются довольно часто (на зап. от Филимонова).

С опусканием на юг количество широтных гряд (при непременных мериднональных) увеличивается. Они значительно ниже и короче меридиональных с более равномерными и нологими склонами. Они всегда сопровождают полосы и отдельные меридиональные гряды (схема № 6).

Здесь уже редки мощные нагромождения продольных гряд, частых на севере Острова. От одной относительно высокой продольной гряды отделяется ряд медких, сохраняющих близкое к главной направление (или несколько деняя его) и вдающихся в окружающее их озеро, болото отдельными языками (схема № 7). В случае, если эти отростки расходятся веером, то возвышенность принимает вид нередкий в районе Лонских озер (схема № 8).

Вся поверхность этой возвышенности изрыта рядом мелких долин. Отроги, вдающиеся в озеро или болото, уходят под его уровень, образуя перевалы, сложенные из более, сортированного материала и деля торфяники на ряд самостоятельных вассейнов (схема № 7, пунктир).

долинах, занятых торфяными болотами (Торфоразработки, Печагское болото), возвышаются отдельные холмы (схема № 9), связанные низкой пересыпью с каким-нибудь отрогом окружающих гряд.

Еще одним обращающим внимание комплексом является схема № 10. когда перед инрокой частью гряды с определенным направлением вытянулись отделенные амфитеатром парадлельные мелкие гряды перпендикулярно к левой части главной.

Приведенным перечием безусловно не исчернано бескопечное мпожество комбинаций типов и форм рельефа. Усложнение и разнообразие идет за счет включения в ландшафтный комплекс озер, болот, долин и т. д., разнообразных в свою очередь.

Озера и болота. При взгляде на карту бросается в глаза хорошо развитая и мпогочисленная сеть озер. Сгруппированы они преимущественно в центральной и северной части Острова. Западное и восточ-

побережье менее богато озерами, а южное почти сплошь занято болотами и мелкими озерами. Озера—самой разнообразной величины и очертаний. В расположении их можно подметить некоторую правильность: они как бы следуют очертаниям Острова и линиям направления моренных полос. Длинная ось озер, рукава или бухты, их составляющие, почти всегда нарадлельны моренным грядам. Если озеро зарастает, то эти очертания повторяет болото. Форма заполняемого озером углубления, как правило, соответствует очертаниям поверхности материка, повторяя в своих заливах, рукавах, полуостровах выступы и владины возвышенного берега.

Мы имеем вытянутое, эллиптическое озеро с широким передним и узким задним концом (оз. Зеленое), побратное тому, что представляет моренная гряда (схема № 1), --если вода заполняет углубление между двумя параллельными грядами. Длинные берега, длинная ось озера неизменно повторяют направление береговых гряд. Эти отдельные вытянутые озера, соединяясь вместе, образуют озера типа Валдай, Перт, Даиндово, Исаковское. Широкие, плоские озера свойственны местам, где долины, котловины образуются продольными и поперечными грядами, как в озерах: Белом, Сплавном, Семпостровном, Филимонове, Лонских. В этом случае береговая линия сильно изрезана полуостровами, мелями и пр.

Заполния долины и пониженные или лишенные стока места между грядами, холмами, озера служат дополнением к комплексным ландшафтам и точно отражают очертания склонов возвышенностей, служащие им береговой линией. Берега озер сложены преимущественно из того же моренного материала песка и камия; у зарастающих озерторфяные. Берега некоторых озер (Б. Каменное) окаймлены грядой валунов разной величины, свидетельствующей о более высоком прежнем уровне озера. Это наблюдается и у озер, где уровень понижен искусственно. В других озерах берег усеян стволами и пнями поваленных деревьев (Б. Зеленое, Куйкино), комлями обращенных к берегу. По берегам озер; у которых уровень повышен искусственно, - некоторые озера канальной системы, соединяющей озеро Белое с Трудовым, - также много затопленных деревьев:

Глубины озер, в общем, невелики. У озер, расположенных в узких долинах между грядами, глубже обычно широкий конец их, берег с'уженной части болотист и задернован, широкой - сравнительно крут

и образует амфитеатр.

Плоские озера имеют большее разпообразие в глубицах; озера

усеяны островами, перекатами, прибрежными отмелями.

Дно озер-в зависимости от степени зарастания: в молодом озере дно-песчаное или песчано-каменистое, у более древних дно уже покрывается органическим илом или заторфовывается.

В северных озерах наблюдаются большие глубины, чем в южных

(см. таблицу І):

По высоте пад уровнем моря озера расположены чрезвычайно разнообразно; иногда друг от друга их отделяет узкая моренная гряда, служащая как бы водопод'емной плотиной. При весеннем и осеннем повышении вод озера соединяются (Лопские, Охочьи и др.) или ручейком, или водопадом. Западное Лопское озеро весной и осенью сливает излишек воды в Кислую губу; ручей, сбегающий в море, прорыл себе V-образную долину в морешных отложениях, унося несок и оставляя в

берегах громадные валуны.

Закономерности в высотном расположении озер пет; колебания в высоте иногда значительны на коротких сравнительно расстояниях; озеро Гремячье отделено от озера Белого грядой шириной в 85 мг. и выше Белого на 12,8 метра. Гряда, отделяющая озеро от озера, обычно сложена из песку с валунами — материала, легко проницаемого для воды. Проникновение вод из вышележащего водоема в озеро или болото ниже — обычное явление в режиме вод Острова и обусловливает несколько большую сложность осущения нижележащих торфяников и болот: при нонижении уровня грунтовых вод в торфянике образуется напор через водопроницаемые слои гряды и создает постоянный подток воды в осущаемую местность или, с увеличением скорости движения воды в моренных отложениях, заливает ее.

Скудость и противоречивость гипсометрических данных не позволяют достаточно точно наметить очевидно существующую водораздель-

ную линию Острова.

О направлении стока и о водосборной площади озер можно судить

на некоторых участках Острова.

Как общее положение, можно считать, что наклон местности направлен от центра к периферии и от севера на юг Острова. Центральная часть Острова почти лишена стока.

Рек на Острове нет, постоянных ручьев также немного. Последние соединяют между собой отдельные группы озер, представляющих замкнутые бассейны или имеющие сток в море через подпочву (озеро

Щучье—Карзино—Куликово болото).

Родников тоже ночти нет. На северо-западе Острова, на восточном берегу Исаковского озера (около 10 мг. над ур. моря) у уреза воды из груды камней и песку выбивает ключ с незначительным дебетом, окранивая камни в бурый цвет, нокрывая их тонким слойстым налетом водной окиси железа.

Затем, в северо-восточной части Острова, у избы Городок, на высоте 2,5 мт. над ур. моря—солоноватый родник с запахом H<sub>2</sub>S. Расположен он выше уровня прилива и морской водой не заливается. Тут же на берегу, в 0,5 кам. к югу от Городка,—пластовый выход воды

и ряд мелких ключей, осаждающих на камиях хлоньевидную массу (барежины?). Эти ключи во время прилива заливаются водой. Вода в них-более жесткая по сравнению с поверхностными и подземными вода-

ми Острова, отличающимися чрезвычайной мягкостью.

На морском побережьи имеется рад родников и пластовых выходов воды, но в большинстве это-воды вышележащих озер и болот, просочивишеся сквозь песчаную толицу моренных отложений и проделавшие более или менее значительный путь. Кроме упомянутых, следует еще отметить родник (колодец) близ мыса Печаг на высоте около 12-15

мт. над уровнем моря и другой вблизи Биостанции.

Просачиванию озерных вод и скапливанию в пониженных местах обязаны существованием целый ряд болот и торфяников на Острове. Обычно эти торфяники и болота мелки, насыщены водой и полны умерших, по не перегинвших корней, стволов, ветвей, кустарников, лотно-водной (характера низовых болот) растительностью. По занимаемой площади они меньше торфяников, образовавшихся от зарастапия волоемов:

Вообще же торфяников и болот того или другого типа на Острове много, самых разнообразных размеров и очертаний. Площадь их точно неизвестна, так как детальному обследованию подверглась только часть их, расположенияя вблизи Кремля, с целью выяснить пригодность их

к эксплоатации.

Можно заметить, что большие болота распространены на периферии Острова (северо-восточное, западное побережье и почти весь юг); в центре сгрупцированы мелкие болота -- вблизи озер. Это и понятно, если принять во внимание большую расчлененность рельефа в центре, чем на окраннах Острова. Кроме того, несмотря на наличие в центральной части замкнутых и почти лишенных поверхностного стока бассейнов, заболачивание развито в меньшей степени, благодаря постоянному дренажу вод через песчано-валунную толщу отложений, слагающих подпочву и ложе водоемов.

Более высокий уровень грунтовых вод на юге и окраниах обусловлен и меньшей водопроницаемостью оглеенного групта, меньшей расчлененностью рельефа и возможным наличием гидравлического подпора моря.

Все это создало более благоприятные условия заболачивания и раз-

вития торфяников в береговой полосе и на юге Острова.

Напболее крупными торфяниками Острова является: южное Печагское болото, Городокское на севере-востоке, Куликово на севере-западе

и Березовотонское (часть Печагского).

Торфяники различны по мощности, качеству и строению. Наряду с глубинами в 3-5 мт., обычны в 0,5 мт. и даже меньше и при этом на коротких расстояниях в одном и том же болоте.

Болота южной части Острова и побережья лежат на заиленном водопосном неске и глее, иногда на иловатой глине.

Строение дна болот соответствует поверхности материка, в случае если долина, занятая торфяником, не преобразована последедниковой эррозией,

В южных болотах отмечены тростниково-осоковый, гинново-осоковый (низкие по качеству) торфа. На тех же болотах распространены и мохово-сфагновые.

Вообще на Острове, при наличии политриковых, пущищево-политриковых и др., преимущественны сфагновые торфа. Отличие от южных и береговых состоит, главным образом, в участии в строении залежей низинных сортов тогфа.

Сфагновые торфяники разделены горизонтом пней на два слояверхний, мало разложившийся, и нижний, хорошо разложившийся.

В южных торфяниках иногда встречаются песчано-глинистые немощные от 0.02 до 0.20 мт. прослойки (оз. Собачье).

Вертикальное строение залежей представляет собой неструю кар-

тину и требует подробного изучения.

Происхождением большинство болот связано с озерами, представляя более позднюю стадию эволюции их. В свою очередь последиие своим существованием обязаны различным факторам, из которых наиболее действительными являются климат, рельеф, строение подпочвы, режим груитовых и наземных вод и пр. (кроме озер, носящих черты реликтовых бассейнов Белого моря, при условии наличия отрицательного движения береговой линии).

Климат. В связи с распространением, эволюцией и ролью водных бассейнов и болот в процессах ночвообразования, следует осветить главные черты климата Острова.

Характеризуется он, как влажный и мягкий (морской), с низкой годовой температурой  $(+0.5^{\circ} \, \mathrm{C})$ , правда, несколько повышенной. благодаря косвенному влиянию Гольфштрема и преобладанию в году теплых и влажных южных (ю.-ю.-з. и ю.-з.) ветров.

Нахождение Острова в сфере деятельности циклонов отражается на количестве ил силед ветров, в течение года, в свою очередь определяющих высокую облачность (7,8 по 10-тибалльной системе) и количество осадков (378 мм.), мало отличающееся от количества их в окружающем Остров море.

Несмотря на малое количество осадков, влажность воздуха очень велика (относительная -84%; абсолютная -4.7), что стоит в очевидной связи с островным положением Соловков и годовым температурным режимом. (Изложено по С. Шорышни).

Низкие летние температуры, высокая влажность (несмотря на преобладание и летом, —правда, влажных — ветров южных и малую величину осадков) и замкнутость дандшафта играют решающую родь в водном балансе озер и болот, определяя незначительный поверхностный расход.

Влияние на общий расход подземным путем незначительно, если принять во внимание высокое стояние уровня грунтовых вод и почти

полное отсутствие дренажа.

Резюмируя пзложенное, можно считать, что в отношении физикогеографических условий Соловки представляют разнообразие лишь в

отдельных частях, позволяя выделить:

1) центральную часть Острова с холмистым возвышенным ландшафтом и выпуклостью на севере, (горы Секирная, Гремячын и пр.), характерную изрезанностью рельефа, развитой сетью озер, вступивших в стадию зарастания, и замкнутыми мелкими ландшафтами. Она определена примерно: на западе-дорогою Кремль-Савватьево, на востокедорогою Кремль-Реболда и на севере-ломаной лишей Савватьевоозеро Пафнутьево—изба Городок;

2) южную часть, представляющую собой впадину, окруженную возвышенностями от Кремля до мыса Печаг на западе, ст мыса Печаг до Муксоломской дамбы на востоке и на севере-полосой от Кремля и юго-западного угла Глубокой губы до Железных ворот и Муксоломской дамбы и заполненную торфяниками, болотами и полузаросшими озерами, с возвышающимися в болотах отдельными куполами и полным отсутствием

эррозионной деятельности и дренажа,

и 3) область побережья, представляющую уступ к морю от возвышенной центральной области, с признаками намечающейся (или гаснущей) работы текучих вод и с высоким, как и во 2-й области, стоянием грунтовых вод.

Общие формы рельефа говорят за участие в образовании главных его черт ледника и, возможно, последениковой короткой и бурпой эр-

розии и аккумуляции:

Отдельные же элементы рельефа, подтверждая предыдущее, свидетельствуют о том, что древний ледниковый ландшафт Острова в своей эволюции достиг умирания, при чем, в то время как эволюция дошла до конечной своей стадии на юге и в прибрежной полосе (где возможно и начало преобразования), -- в центральной области, более возвышенной и расчлененной, процессы умирания только наметились.

К роли геологических факторов и вопросу о генезисе рельефа я

вернусь при разборе геологии Острова.



#### ГЛАВА II.

#### Геологическое строение Соловков.

Коренные породы. О коренных породах островов Соловецкой группы известно очень мало. Б. Соловецкий Остров, как и близлежащие острова: Анзер, Муксоломские, Заяцкие и др., покрыт силошным покровом ледниковых отложений, и о том, какие породы подстилают наносы, можно судить на основании отрывочных и неполных сведений, полученных при описании выходов их на островах, более или менее удаленных от Б. Соловецкого острова, и путем сравнения их с породами, слагающими берега Белого моря.

Выходы коренных пород отмечены А. А. Глаголевым на посещенных им островах Онежского залива—на островах Б. п М. Ромбаки, в 12—15 клм. от Кемского берега, Сатам-Луды, в 21—22 клм. на запад от Соловков, и на острове Конде, около 90 клм. к югу от Острова. Онежский залив—не широкий, и расстояния от упоминаемых островов

до западного и восточного берегов колеблются в пределах:

от острова	конд до сев,-вост. берега ок. 35-36 клм.
* * * * * *	. М » («
* * * * * * * * * * * * * * * * * * *	Б. и М. Ромбаки » зап. — 12—15 »
<b>&gt;</b>	> > Соловков 34,13 >>
	Б. Соловецкого > Кемского
<b>,</b>	→ > Летнего Орлова 28—29 →
<b>&gt;</b> >	Сатам-Луды-— » Кемского 8 »
**************************************	> Соловков

Б. н М. Ромбаки представляют собой обычный и частый в Онежском заливе тип острова. Это—небольшие скалистые выступы в море,

сглаженные, отшлифованные и исштрихованные проходившим ледником, начисто омытыми напосами. Сложены они темно-красными и темно-серыми кристаллическими полосатыми сланцами сложного петрографического состава, в которых, очевидно, присутствуют элементы и осадочного, и изверженного происхождения, с заметным содержанием граната и роговой обманки.

По структуре они совершенно одинаковы с пормадыными гнейсами, с которыми, вероятно, имеют тесную генетическую связь и ностепенные переходы от разпостей, богатых полевыми шпатами, к полному отсутствию последних в породе. Темно-красные кристаллические сланцы характеризуются в существенных чертах составом: полевой шпат,

квари и роговая обманка.

Темно-серые модификации отличаются отсутствием или малым содержанием полевых шнатов и, главным образом, составлены из роговой обманки, кварца, граната. В своей толще коренные породы описанных видов прорезаны секущими-короткими и тонкими (8-25 снт. толицины и от 100 мг. длины) - жилками порфировидного гранита, содержащего мало цветных минералов и составленного, главным образом, ортоклазом, кварцем и маінитным железняком.

Направление жил на Ромбаках ю.-ю.-з. с почти вертикальным

падением.

Самые кристаллические сланцы пространственно ориентированы с

с.-с.-в. — ю.-ю.-з. с углом падения от 15° до 40° к востоку.

На острове Сатам-Луды кристаллические сланцы отличаются более светлым тоном и, в противоположность острову Ромбакам, распространены светло-серые, с полным отсутствием полевых шпатов; светлые красноватые модификации с малым количеством полевого шната встречаются редко.

Как и на острове Ромбаках, сланцы прорезаны гранитными жилками почти того же состава (розовый ортоклаз, квари и биотит), но с меньшим углом падения—50° к северу—и резким измецением про-

стирания: от :c.-с.-в. до. 3.-ю.-з.-з.

На острове Конд обнажения прпурочены преимущественно к берегам моря. Срединную часть Острова занимает ступенчатая терраса (?) с высотой 10-11 мт. и 15-21 мт., сложенная из несчаных отложений.

В минералогическом отношении кристаллические сланцы острова

Конда состоят из кварца и биотита.

В разностях с южной окраины Острова примешивается в разных

количествах известково-железистый гранат.

Толну сланцев прорезывают также жилки, но из полевою шпата и кварца.

Направление простирания и углы падения—приблизительно те же, что и в сланцах острова Ромбаки.

На Б. Соловинком так же, как и на соседних Миксоломских островах, Анзерском, Заяцких корешные породы не обнажаются и покрыты чехлом ледниковых отложений.

О мощности ледникового покрова над коренными породами на В. Соловецком Острове и о причинах, обусловивших скоиление наносов именно здесь, в устьи Онежского залива, судить внолие точно, при тех скудных фактических данных об окружающих Соловки островах, которые приведены выше, не представляется возможным.

Район Белого моря был сферой интенсивной тектонической дея-

тельности, сопровождавшейся сбросами, горстами, грабенами.

Постоянные перерывы и смены пород в горизонтальном и вертинаправлении не позволяют в полевом обследовании, какое имело место на Соловках, проследить, как и на какой глубине залегают те или иные кристаллические породы, служившие большей частью ложем ледника в Беломорском и смежных с ним районах.

Затем, прослеживание затрудняется еще тем обстоятельством (Е. С. Федоров), что Беломорский район отличается обилием и разнообразием типов горных пород, так что в некоторых случаях (при отсутствии и литературы, и нетрографического и минералогического апализов), при макроскопическом определении, всегда возможны ошибки, достаточно грубые, чтобы работа потеряла ценность.

Все же небезынтересно восстановить основные черты строения кристаллических пород области Белого моря.

Сложенная гнейсами, кристаллическими сланцами, гранитами, диоритами и т. под. древними кристаллическими породами, Фенно-Скандия подвергалась действию различных геологических факторов, следствием которых явились, главным образом, горообразовательные процессы, с преобладающим направлением складчатости с северо-запада на юго-восток (изменяющимся в южной части на меридиопальное); они определили характер рельефа страны, измененный последующей денудацией и эррозией, направление рек, озер, заливов и пр., с которыми отчасти совпадает и направление движения ледника.

Общие признаки и существенные черты строения Фенно-Скандии свойственны и части ее-району Белого моря, коренным образом впоследствии изменившемуся, благодаря ряду дислокаций и воздействию различных геологических агентов.

Сбросы вызвали образование горла Белого моря, Кандалакшского залива, а связанное со сбросами образование горстов обусловило появление ряда островов.

\* Сбросы же в районе Кандалакшской губы (Е. С. Федоров) определили минералогическое и нетрографическое различие берегов этой губы (залива). Группа, например, друзитов (горных основных изверженных пород со своеобразной особенностью в структуре, обусловленной последовательным выделением, кристаллизацией и послойным облеканием одного минерала другим) встречается только на Карельском (южном) берегу Кандалакии. В свою очередь, на северном берегу встречаются, например, сидиманитовые гнейсы, которых и следа нет на южном берегу. Расстояние же между берегами не превышает 50-60 клм.

Основой геологического строения берегов являются, новидимому. простиранием на северо-восток, с разнообразным гнейсы с обычным падением от сильно наклонного (напр., в р. Кемп — І. И. Шербаков) до  $20^{\circ}-40^{\circ}$  в районе Кандалакшского залива (Д. Белянкин). Гнейсы в своей толще проникнуты гранитными и инроксенитными интрузиями.

Следующими породами, отмеченными на ближайших в Соловкам берегах, являются роговообманковые сланцы на север от р. Кеми повсему побережью до мыса Турьего на сев.-вост. берегу Кандалакшского залива, где они и сопровождающие их гнейсы, граниты и гранито-гнейсы сменяются слюдистой светлосерой гнейсовидной породой (Тирьити). пересеченной диоритовыми жилами (Бетлина, Д. Белянкин).

Все кристаллические сланцы, слагающие упомянутые выше обследованные острова в районе Соловков, имеют одинм общим гнейсо-гранитную толщу, главным образом, западного берега моря. Можно допустить, что основанием Б. Соловецкого Острова являются те же гнейсо-гранитные породы. Профиля Белого моря (см. приложение), проведенные от Кемского берега через Соловки на Летини берег (с запада на восток и с севера на юг), и глубины моря в районе Соловков свидетельствуют о наличии, с одной стороны, впадины (к северу от Соловков), с другой-существования пологого устуна при входе в Онежский залив из бассейна моря. Судя по этому, в Онежском заливе по дну коренные породы (если этот уступ не создан в результате нагромождающей деятельности ледника) должны быть ближе к дневной поверхности, чем в районе Кандалакиской впадины.

: Допуская, как и для рода островов Кандалакши (E. C. Федоров). что основанием островов служат выступы кристаллических пород на дне Онежской губы (Ромбаки, Сатам-Ауды, Конд), можно считать, что коренные породы залегают на глубине не более 100 метров от уровия ROOM

Послетретичные отложения. Коренные породы не прают никакой роли в образовании рельефа Соловецкого Острова. Рельеф создан неключительно ледниковыми и современными образованиями, несколько различными, как упоминалось выше, в отдельных частях Острова, в зависимости от преобладающей роди геологических агентов.

Естественных обнажений почти нет—вся поверхность Острова покрыта растительностью; даже по берегам моря и озер в редких случаях удается видеть нескрытые древесным, травянистым или болотным растительным покровом слои подпочвы. Большинство приводимых в тексте и приложении разрезов являются искусственными: это—выемки на железных и грунтовых дорогах, карьеры для песка и глины, разведочные шурфы и расчистки. Все они вскрывают сравнительно на небольшую тлубину верхний комплекс ледниковых и современных слоев.

Послетретичный покров отличается ограниченным разнообразием слагающих его пород. В главной массе это—смешанный обломочный материал из валунов, несков, галечников, глин, суглинков и илов, различный по степени сортированности, характеру залегания и прочим признакам, позволяющим выделять ту или иную породу в какой-либо генетический тип.

На поверхности всюду встречаются массы валунов различной величны (до 3 мт. в диаметре). В несколько большем количестве ими усеяно морское побережье, где, очевидно, происходил более энергичный унос мелких частиц водою, отчего и создается впечатление скопления валунов по берегу моря. В петрографическом отношении они состоят из множества разнообразных кристаллических пород, слагающих местность в районе Белого моря и более удаленную.

Находищиеся на поверхности и в верхних слоях отложений валуны не сохранили следов штриховки и почти всегда покрыты белым налетом (очевидно, растворимого кремнезема); на берегах моря—Кислая, Грязная губа—валуны окрашены в бурый или кирпично-красный цвет окислов железа или благодаря окраске водорослей.

Среди валунов в наибольшем количестве встречаются метаморфические породы, возможно, благодаря большей стойкости и крепости этих пород сравнительно с другими.

Вообще же судить по количественному гаспространению валунов тех или иных пород на Острове о родине, откуда они принесены, можно лишь с небольшой долей вероятности, имея в виду, прежде всего, именно неодинаковую сопротивляемость разных пород механическому выветриванию, разрушению и то обстоятельство, что громадная масса поверхностных валунов замаскирована мхом, затянута болотом, или петрографический состав скрыт под налетом кремнезема.

Все же небезынтересно, каковы получаются результаты даже этого, приблизительного, статистического учета.

Главную массу валов побережья п открытых, незамшелых участков составляют валуны кристаллических сланцев, гнейсов и гранито-гнейсов.

Петрографически они представляют множество модификаций, обусловливая подчас тесные переходы одной породы в другую, не только по структуре, но и минералогически: нормальные светлые гнейсы (связанные, благодаря «гнейсоводности, кажущейся спрессованности», с грагранитами, сланцами и, вообще, с облитрной группой нито-гнейсами. гнейсовидных сланцев) имеют разности, богатые полевыми шпатами, которые, очень мало изменяя структуру и гнейсовидность, постепенно обоганнаются цветными минералами, утрачивая полевые шпаты, и перехолят в темные гнейсы и гнейсовидные породы.

Из отледьных минералов в гнейсах встречаются гранаты, роговые обманки, силлиманиты(?). Гранат пногда скапливается в большом количестве в темных разностях, богатых роговой обманкой, усенвая красными пятнами, часто довольно крунных размеров, полосатую поверхность валуна.

Кроме этих, главными компонентами гнейсов являются: ортоклаз (полевой шпат), квари и магнезиально-железистые слюды. Плагновлаз встречается редко. Биотит присутствует всегда.

Наиболее часто встречаются: роговообманковые гнейсы с полосатыми разностями от чередующихся прослоек кварца и илагноклаза, амфибола и биотита; кварцево-диоритовые---значительно реже; темно-красные гранатово-амфиболовые с многочисленными крупными зернами граната и кварца; красные гнейсы с микроклином и пироксеном, в качестве цветной составляющей с заметными светлобурыми кристаллами титанита (?); гранатово-пироксеновые с идагноклазом и более богатыми роговой обманкой и пироксеном и ряд других единичных валунов темных гнейсов.

Постепенными переходами валуны этих пород можно увязать с темными роговообманковыми сланцами, почти лишенными полевого шпата и представляющими различные комбинации из кварца, биотита, граната, роговой обманки и др. минералов.

Изредка и несколько обособленно встречаются валуны сахаровидных вварийтов с включениями рудных минералов-свинцового блеска, пинковой обманки.

Сланцеватые и гнейсовидные породы отличаются еще пятнами и полосами скоплений светлых минералов.

Дальше идут многочисленные красные и серые граниты, андиты, негматиты и пр., с той особенностью, что в некоторых серых разностях незаметен ортоклаз, редок также и гранат.

Из зеленокаменных пород преимущественно распространены валуны диоритов и днабазов. Иногда они сохраняют массивное сложение: большей же частью сланцеватые и разлагающиеся с появлением хлорита. кварца, роговой обманки, этелота.

Очень редки валуны осадочных пород, мягкие кристальнуюские породы, а также валуны неорелиновых сиенитов.

А. Глаголевым была составлена таблица встречаемости валунов той или иной породы на определенной поверхности, на основании под-

До 70% всего количества валунов падает на гнейсы, кристалдические сланцы и гнейсовидные породы. Остальные 30% распределяются в порядке уменьшения между гранитами, зеленокаменными породами. магкими сланцами, кварцитами и конгломератами и осадочными породами.

До некоторой степени это соотношение характерно для химико-петрографического состава медкообломочных пород, слагающих лединковую н носледениковую толиу Соловецкого Острова.

Сложные силикаты и алломосиликаты, из которых при механическом раздроблении (перетирание обломков нород ледником) составляются песчано-глинистые слои, выветриваясь, освобождают железо и марганец в виде разнообразных гидратов. В меньшей степени, но тоже в виде гидрата, выделяется и глинозем, в результате процессов химического выветривания двойных аллюмосиликатов (полевых инатов, слюд, гранатов), минералов магнезиально-железистых группы авгита и роговой обманки, водных силикатов и т. д. Гидролиз их идет чрезвычайно мелленно, давая все более и более кислые соли.

В почвах и грунтах гидродиз делается более интенсивным, в зависимости от уведичения количества углекислоты; гуминовые соединения, связывая основания, отщепляющиеся от аллюмосиликатов, также способствуют ускорению реакции (В. Гиллебранд).

В зависимости от количества воды и угольной кислоты (в меньшей степени-гуминовых веществ), следовательно, определяется и скорость распада аллюмосиликатов и силикатов.

Очевидно, что нужные количества воды и угольной кислоты в грунтах, в свою очередь, зависят от климата. «Если вода не пресыщает ночвы, то в тех инротах, где ночва получает больше осадков в жидкой форме, энергичнее происходит и распад органического вещества, а значит, и большое количество углекислоты» (К Глинка).

Гидролиз аллюмосиликатов и силикатов происходит энергичнее во влажных и жарких странах и замедляется в умеренных и холодных широтах.

Кроме этого, кристаллические вещества, тонко измельченные ледником, приобретают черты коллондов, свойственных глинам (см. ниже), отложенным водно-ледниковыми бассейнами.

С коллондоподобным состоянием связывается также и поглотительная способность, грунгов и почв (К. Гедройи), задерживающих те или

иные основания и кислоты преимущественно перед другими.

Неходя из изложенного, можно считать, что преимущественное распространение тех или иных валунов кристаллических пород определяет состав материала, слагающего Остров, как бескарбопатную силикатную (бедную также и полевыми инпатами) морену. Следовательно, процессы химического выветривания связываются с разложением сложных сидикатов в условиях данного холодного климата. Это, в свою очередь, может служить указанием на ряд почвообразовательных процессов, на солевой режим поверхностных вод, на развитис глинистых образований на Острове, посящих характер смеси глины с кислыми аллюмосиликатами и связанных генетически с ледниковым выветриванием и работою вод (см. ниже).

Продуктами механического разрушения кристаллических пород, при-. песенных на Остров в виде валунов, являются многочисленные пески. Их значительному распространению на Острове способствовало как раз то обстоятельство, что они образованы из горных пород, не склонных когиннообразованию. Поверене выполне выполнения

Залегают они почти всюду, отанчаясь между собой механическим составом, сортировкой и слоистостью - одним на важных генегических признаков.

Прежде всего, в виде грубообломочного материала е массой ванунов они слагают длиниые вытянутые гряды. В строении их не всегда наблюдается слоистость. Это-груда желтого и серого крупного песка, перемешанная с газькой, щебнем и валунами разной величины. По своему строению они ближе всего подходят к озам (по Гацзену)---отложениям потоков, возникающих на поверхности льда и проделывающих в нем жолобообразные углубления, которые, по заполнении грубообломочным материалом, образуют тела оз. Им свойственна кометообразная, вытянутая форма гряды. Разрез № 1 (приложение) является одним из характерных для отложений этого типа в сев.-восточной части Острова.

В других местах Острова (дорога на Муксолму, 3-я верста)-в ходмах, близких по контурам к описанному, заметно преобладание бодее сортированного материала с чередованием наслоений из крупных обломков с более мелкими, с той особенностью, что слои налегают друг на друга концентрическими сводами (огород у киризавода), как бы облекая внутреннее ядро. В их ориентировке нет той правильности, что . Стройственна предыдущим пас забласобила водинителей и и на к

Вообще, в то время как первые вполне подходят к типу озов, согласно определению Гаузена,--вторые, обогащенные более мелким песчаным материалом с выраженной слоистостью. носят черты несколько иного, чем озы, типа отложений:

Ледниковые всходиления, сопровождающие первые два тица отдожений и незначительные по высоте — до 4-6 мг., сложены из более сортированного несчаного материала, с более ясно выраженной диагональной и наклонной слоистостью: в них встречаются уже суглинки и валунные глины.

Вся поверхность этих положительных форм рельефа (гряд, холмов н всходилений) усеяна валунами, количество которых уменьшается вниз но склону, скрываясь под покровом сносимого водой с вершины перемытого материала. На вершинах почти всегда наблюдается скопление фазмытых валунов.

Спосимый материал (песчано-глинистые слои) отлагается по склону наломощным, слоистым покровом с небольшим количеством гальки и щебня, число которых также уменьшается к подошве возвышенности.

Эти смытые песчано-глинистые слои нередко сносятся в долину нан понижение, где видоизменяют первоначальный рельеф дна:

Цвет этих слоев бывает от чистого белого (кварцевые пески) до красно-бурого и серого (супески и суглинки) с массой различных оттенков.

окатанности содержащейся в них гальки и щебня так разнообразна, как и размеры зерен неска. В ямах для неска по Муксоломской дороге, близ торфяных разработок, можно наблюдать смену слоев и постепенное обогащение от подошвы к вершине все более п более крупными обломками кристаллических нород. У подошвы залегает тонкий иловатый несок, уходящий под торфяник; на высоте 1,5-2 мт. от поверхности торфяника по склону видно налегание вышележащего серовато-бурого песка на запленный песок.

В этом неске разбросаны окатанные обломки, до 1 см. в диаметре; Этот песок сменяется желтым крупнозернистым с единичны. галькой от 2 см. и с постепенным увеличением числа и размера ва-

лунов, собранных на вершине в каменистый гребень.

Описанные пески (см. разрезы 2 и 3 в приложении) от других, тоже слоистых, отличаются почти исключительно характером слоистости и прослоек. Всем им свойственна неправильная слоистость, но в одних косая, диагональная H «секущая», в других же или только наклонная, или нет ин одной преобладающей.

Все разрезы и обнажения на Острове в основании имеют один и тот же распространенный всюду серо-зеленый глееватый, местами переходящий в глей, с массой валунов, щебня и гальки, водоносный песок.

Шурфами он вскрыт на различной глубине, но пройден не был. Мощность его, видимо, значительная. Большинство долин и торфяников основали на его немного размытой поверхности свое эно.

В слабо-влажном состоянии он достаточно тверд, более смоченный--он вепучивается, оплывет и по консистенции из цвету напоминает це-

ментный раствор.

На возвышенностях он залегает тлубже, чем на склонах и в долинах.

Вообще, по своему составу он очень напоминает несчаный матернал поддонных морен глетчера, проходившего по рыхлым наносам.

Породы, лежащие выше этого слоя, как сказано, отличаются характером слонстости и сортированностью материала. Благолары этому могут быть выделены:

1. Пески склонов холмов, гряд и пр. с редкой и мелкой галькой кристаллических пород, горизонтально-и косе-слоистые (разрез у п. 17 дороги на торфоразработки), различной, но превышающей 1 мт. мощности; по цвету-в большинстве желтоватые и серые. Плоскостями напластования часто являются тонкие прослои глин и нлов (до 0.02 мг.). приуроченных обычно к подошвам вершин.

В долинах они иногда покрывают торфяные и (разр. № 4. прид.)

глинистые слои.

Пески тонкозернисты и состоят из округамх зерен кварца с примесью темных минералов и блестков слюды.

2. Далее идут грубо-и средне-зернистые валунные пески, одевающие вершины и склоны холмов слоем, мощностью до 5-6 мг. На вершинах они иногда смыты, и за счет их, видимо, образовались первые чнески.

Слонстость в них наблюдается редко и только неправильная косвя, диагональная, и им же свойственно концентрическое залегание.

Иногда они переполнены валунами, галькой и щебнем.

Этог материал слагает также большинство положительных форм рельефа.

Залеган на дне плоских долин (Печагское болото), он образует песчано-каменистое скоидение с громадными валунами, выступающими на поверхности покрывшего эти слои торфяника в виде отдельных каменных глыб.

Цвета этих валунных несков-красный и желтый, и серый-в долинах и котловинах.

3. Они приближаются к менее распространенным (и имеют близкие и тесные переходы с ними) бурым глинистым, тоже валунным пескам; бурые глинистые валунные пески встречаются в разрезах сев.зап. части Острова.

В стороне от описанных несчаных слосв, носящих признаки отложения дедником или ледниковыми водами, стоит серьий иловатьий песок, вскрытый шурфом по проектируемой линии железной дороги Кремль Перт—Становое, характерный тем, что содержит в себе массу обложков ракушек (см. карту),—вероятно, пресповодных модносков.

Пурф, в котором этот несок задегает в забое, задан на пикете 59+17.0 мг. упоминаемой выше трассы и прошед сверху вниз сле-

дующие слоп:

- 3. Желтый кварцевый неслонстый, мелкозернистый с редкой окатанной галькой . . . . . . . . 0,66
- и 47. Серый пловатый, тонкий слабо слонстый, влажный песок с обломками раковии, очень тонких и напоминающих перловицу (пробито)... 0,49

Поверхность земли у шурфа выше уровня моря на 14,56 мт.

Этот несок замечателен тем, что больше нигде не было встречено слоев с ископаемыми остатками.

Пурф № 46 расположен в средней части Острова в широкой долине направленной с запада в озеро Островное-Филимоново; эта долина, вероятно, при более высоком уровне вод этого озера, являлась его рукавом, заливом. Об этом свидетельствует и как бы абрадированное устье долины, спускающееся двумя небольшими уступами.

Вообще, рельеф этой местности (район Филимоновских озер): носит несомненные признаки более высокого стояния озер так же, как и наносы — глинистые и песчаные — более отсортированные в этих долинах.

чем на склонах и вершинах окружающих холмов.

Кроме песчаных, в значительно меньшей степени (насколько об этом можно судить по прилагаемому описанию разрезов и пурфов) распространены глинистые и суглинистые породы. 1).

Глинистые породы, участвуя в сложении форм рельефа, преиму, щественно залегают отдельными островами и пятнами в сплошном поч-

ти лоде песчаных наносов:

Из этих участков наиболее изученными являются районы детальных разведок на глины прошлых лет. Это — район кирпичного завода, 46-й десоустроптельный квартал (4 и 3 версты дорог на Муксолму и Березовую тоню).

<sup>1)</sup> Отдельное описание глин Соловецкого Острова с сстественной и технохимической стороны будет дано в ближайшем выпуске "Материалов" С.О.К.

Отчасти на основании этих данных, по данным шурфования на трассе, при разведках у избы Городок (все материалы приложены в конце кипти), можно составить некоторое представление о характере залегания и составе этих пород.

Почти всюду глины и суглинки выходят на поверхность. Прикрыты растительный слоем, торфяником или песком незначительной мониностит

т В своей маесе они почти не содержат валунов (есть совершенно чистый отмученный материал); валуны проинзывают иногда нижние слои глип в тех случаях; когда глины налегают на размытую: (и тем самым обогащенную валунами) поверхность моренных гряд (озов), облекая ее силошным покровом, и заполняют все перовности склонов, придавая им мягкие контуры. Со склонов они спускаются в долины, выстилая дно.

Мощность их разнообразна и колеблется в пределах от 0,25 мг. до 2.5 мг. На некоторых вершинах (4-я верста дороги на Муксолму) они достигают большей мощности (2 мг.), чем на склонах до 1 мг. Но окраске на вершинах, склонах и у подошв в долинах можно всегла раздичнть две разности: верхиий бурый блой илотной, в сухом виде дробящейся на мелкие острогранные ребра, богатой отложениями окислов железа, песрастительными остатками и слегка песчанистой глины и пижний-серовато-зеленый (до зеленого) слой влажной, богатой закисными соединениями железа и иловато-вязкой, с почти полным отсутствием: песка, появляющегося с блестками слоды в нижних слоях.

Зеленые и серые цвета свойственны глинам, задегающим в долинах, котловинах и под торфяниками: (сев. участок торфоразработок), словом, более удаленцым от новерхности, где процессы раскисления делают его также более вязким, тяжелым.

Бурые и желтобурые глины (цветом напоминающие иногда лесс) залстают преимущественно на склонах и вершинах возвышенностей, достигая значительных (по сравнению с общей высотой Острова) высот в 27 мг. (в районе киринчного завода) и свыше 30 мг. (у оз. Зеленого в сев. части Острова) над уровнем моря.

Глинистые породы, немые палеоптологически и не содержащие, кроме пятен и конкреций железа и растительных остатков, никаких включений, носят характер покровных, распространенных на Севере

Подстилают их песчаные слоп или размытая поверхность морены, пногда же в серии озерных слоев они лежат на торфе (разрез у оз. Собачьего).

Все они, преимущественно винзу, горизонтально или наклонно слойсты. Слоистость определяется прожилками тончайшего неску (кварцевая нудра) от 0,001 мт. до 0,20 мт. Эти прожилки и прослои, характерные всюду однородностью своего состава и пепельно-серым, цветом, чередуются с такими же тонкими лентами глин, образуют карманы и мешки в глинах, создавая своеобразное строение этим участкам.

Следует остановиться несколько подробнее на некоторых частных случаях задегания песчано-глинистых слоев в различных частях Острова, затем на отложениях береговой полосы и на скоплении галечников.

Песчано-глинистые слои иногда залегают чрезвычайно своеобразно. В разрезе № 5 (на 5-й версте Муксоломской дороги) в каркерс для песка обнажается песчаная толща, мощностью до 4 5 мт.

Пол позначительным слоем почвы лежат средней крупности зернакварцевый песок, густо окрашенный окислами железа в красный цвет, мощностью в 0,5 мт.

В основании этого слоя (см. разрез 🔏 5 в прилож.) красного безвалунного крупно-зернистого кварцевого песка лежат валуны кристаллических пород, большей своей частью уходящие в ниже лежащие слои.

Красный песок. покрывая валуны, лежит левой стороной своей подошвы (если стоять лицом к обнажению) на сероватой песчаной глине с валунами, а правой — на сером валунном песке. Песок серый и глина друг от друга отделены неровной поверхностью. Слой глины как бы поставлен на голову и выклинивается в верхней части, у границы между глиной; красным и серым песком:

Нижние слои серого крупно-зерниетого песка горизонтально слоисты; при чем по илоскостям напластования дежат тонкие, до 0,02° мт., пропластки серовато-зеленой глины, очень тонко отмученной

. Прослойки , чередуются с песком через 0,202-0,40 мт. Основание обнажения 4 мт. закрыто осыпью:

Кроме этого и описанного ранее (разр. 3) обнажения, своеобразным является и разр. № 6 (см. прилож.).

Здесь также, под почвенным слоем в 0,20 мг., обнажается крас-

ный несок, но серый несок не вскрыт.

Красный песок прорезан тонкими просдоями глины и, кроме этого, перебит волнообразными, очень тонкими, до 0.005 мт., скоплениями, более мелким, чем красный, песком, окрашенным еще в более интенсивный буро-красный цвет.

Благодаря разнице в крупности зерна и окраске, красный несоккажется изрезанным волнистыми линиями или смят. Все это переби-

вают горизонтальные прослои отмученной глины.

В очертаниях ходмов, сложенных и покрытых этими песками, нет ясности контуров и ориентировки, что наблюдается у описанных озов и близких к ним холмов.

Механический состав, как видно из предыдущего описания, большей частью песчано-глинистый. Наслоения не залегают согласно, и мощность нх колеблется как в горизонтальном, так и в вертикальном направлениях.

Характерной же их особенностью является постоянное чередование слоев тонкого механического состава со слоями более грубыми.

Такого типа нагромождения из несогласно слоистого песчано-глинистого материала *Гаузен* относит к типу kames'ов и считает их результатом работы флювиогляциальных вод в области конечных морен.

Затем, у подножия многих холмов, сложенных преимущественно из крупно-обломочного материала, часто наблюдаются скопления галечника, пересыпанного крупнозернистым бурым песком (разр. 7, прил.) и имеющего вид переката между двумя рядами холмов: мощность галечников—ло 1.0 мт.

Галька хорошо окатана, размерами несколько больше курпного ниша.

В узких додинах северной части эти скоидения не приходилось встречать; они свойственны широким, логообразным додинам южной части и прибрежной части Острова.

Нередко они расположены перекатами на дне торфяных болот (торфоразработки) или выполняют берега их (Городокское болото, Куликово). В последнем случае забой шурфа, достигая этого слоя, упирается в плотную, словно мощеную, площадку.

В осевой части переката собран более крупный материал (мелкие валуны), чем на крыльях, полого спускающихся в одну сторону—сто-

рону наклона долины и более круго в другую.

Рассматривая гряды галечника, очевидно, что их скопление явилось в результате размыва гряды или холма, отложенного ледником, нли в результате прорыва запруды озерной ванны скопившейся талой водой.

Генетически отличным от этого являются галечники прибрежных

нолос водоемов, заросних теперь торфяниками (Городок).

К последним отложениям относятся также и скопления слоистого песка близ оз. Охочье (разр. 8, прил.)., примыкающие к скоплению галечника, который отложился в результате размыва берега водой прежде более высокого уровня озера.

Береговая полоса моря по характеру отложений отличается от остальной части Острова. Рыхлые, сложенные ледниковыми и современными наносами, берега Острова подвергались размывающей деятельности моря. Круппо обломочный материал, слагающий тела озов, оставался на море в виде береговых гряд камней, ориентированных так, как были вытянуты моренные гряды.

Щебень, галька, несок. частично уносимый в море, дробился и отлагался на абрадированной новерхности, берега.

В результате этой работы остались уступы берегов Соловенкого

Острова, расположенные террасами над современным уровнем моря.

Такие террасы отмечены на южном берегу у мыса Печаг (одна на высоте до 2-х, вторая— 4-5 мг.), на северо - восточном берегу у избы Городок (см. разрез), на занадной стороне и на северной оконечности Острова.

Береговые гряды—остатки размытых озов—скопление валунов, гальки и цебия, находятся: у мыса Печаг на высоте 35—40 мг., севернее Ребольды—на высоте 5—10 мг. (А Глаю исв), у избы Городок—

от 1,5 до 2-х ит., у Белужьей губы и в ряде других мест.

Террасы сложены несчанистым материалом (см. разрез у избы Го-

родок).

В краевой ее части, ближайшей к морю, слоп неска выклиниваются, уступан место более тонкому, илистому грунту; в удаленной от моря—пески примыкают к слоям щебия, уходящим под несок, которые, в свою очередь, налегают на гряды валунов.

В понижениях пески пересладваются, с-глинами и в своей массе

преимущественно-слонсты. Пребений дательно дето и плати общественно

Еще остается упоминуть о последнем члене, участвующем в сложении рельефа Острова, именно—о торфяниках, получивших здесь, благодаря климатическим, почвенным и др. условиям, щирокое распространение.

Грунтом торфяников, как упоминалось выше, служат пески и глины. Валуиные, серые, большей частью перемытые и пересортированные и заиленные, водоносные пески преимуществению слагают дио торфяных болот.

Глины, зеленовато-серые и зеленые, служат подпочвой торфяников в отдельных котловинах и понижениях на возвышенностях, или в отростках дапчатых долин, отделенных пересынью по дну от общего заросшего водоема (торфоразработки).

Различие в материале грунта торфяников и преобладание песчапого, вероятно, стоят в связи с условиями стока последедниковых вод и, с другой стороны, вообще с преобладающим распространением на Острове водноледниковых напосов 1).

Поверхность торфяников—в большинстве выпуклая в средние (моховые болота), а при незначительной мощности торфа часто усеяна грудами громадных валунов.

<sup>1)</sup> Подробнее о соловецком торфе см. в ближайшем выпуско "Материалов" С. О. К.

Суммируя все вышесказанное (также и не вошедшее в текст описание разрезов, помещенное в приложении), можно выделить наиболее характерные грунты, послужившие материком для распространенных здесь почв и основанием разных почвообразовательных процессов.

1. Пески делювиальные (делювий склона). Мелкие тонкозернистые, различных цветов; преимущественно серо-желтого, желтого, пенельносерого: нески с прослойками глин. Зайимают пониженные участки склонов (киризавод, близ од. Варажского), спускаясь в долину (торфоразработки у дороги на Березовую тоню).

2. Песни элювиальные. Остатки размытых моренных гряд-грубозеринстые с валунами часто в больном количестве, с щебнем и галькой, Они же частью входят в скопления галечника (подошва склона 

3. Пески водно-ледниковые. Наиболее распространенные валунные нески, слагающие описанные озы и катев ы и близкие к ним элементы рельефа.

4. Песни морского побережья. Пески, слагающие террасовые • уступы, косы, мели, с характерной наклонной слоистостью и с задегапием на перемытом моренном грунте.

5. Пески послеледниковых водоемов и русел потоков. Они имеют ограниченное распространение и встречены в средней части Острова, в районе киринчного завода и у оз. Собачьего (разрез-канава, соединяющая оз. Собачье—Святое). Южнее киризавода местность представляет слабо всхолмленную поверхность с моренными грядами вокруг. Под почвой залегает слой щебнистого неска, до 0.20 мт. мощностью, ниже которого идет слоистая серия 1,5 мт. мониюсти тонких песков и глин. залегающая на сером валунном неске.

Особенностью этих несчано-глинистых слоев является горизонтальная слоистость и тонкий механический состав. В торизонтальном направлении они выклиниваются (см. разрез у Собачьего оз.), налегая на каменистый грунт размытой моренцой гряды. В районе кирпичного завода они примыкают к участкам глин, окаймляя их полосой по берегу прежнего водоема.

Здесь не представляется возможным точно выяснить взаимоотношевия между глинами и песками, из-за отсутствия достаточного числа paspeson.; , , /

В этих отложениях незаметно чередования крупного и мелкого материала с неправильной слоистостью, свойственной отложениям текучих водал э э э э э э э э

По типу слоистости они сближаются с несками, образующими прослои в безвалунных глинах и посят черты оседания взвешенного материала в спокойном заливе потока или в замкнутом бассейне.

В долинах, заполненных болотом (торфяные разработки, ем. попер. профиль болота), также встречаются пески с горизонтальной слоистостью и наклонной.

7. Обособленным остается пока не имеющий аналогов песок с остатками раковин. Ближе всего он тоже подходит к отложениям беретовой полосы водоемов также последеникового времени.

Отложения глин и суглинков имеют подчас тесную связь с песчаными отложениями, отличаясь между собой переходами от более песчаных к менее песчаным модификациям. Их также можно выделить в:

- 1. Глины озерные (последениковых водоемов)-вязкие, очень часто иловатые, залегающие в котловинах, на дне торфяников (Куликово болото и упоминаемые выше разрезы).
- 2. К ним примыкают безвалунные глины, покрывающие возвышенности (склоны и вершины), желтовато-бурого цвета-более песчаные. В сухом виде плотны, при ударе киркой разбиваются на остроребрые кусочки. Замегают то на размытой морене, благодаря чему валуны кажутся включенными в глину, то на песке; последнее обстоятельство вызывает обогащение нижних слоев неском. Внизу примешивается также и незначительное количество гальки. Содержат прослой «кварцевой пудры». Имеют горизонтальную и слабо наклонную (иногда следуя рельефу) слонетость (участок № 1 кирп. зав., 4-я верста Муксолом. дороги, 3-я верста Березовотонской, 3-я верста Савватиевской и др. 1).

Связаны постепенными переходами с глинами первого типа.

Происхождение этих глин не представляется в достаточной степени ясным: с одной стороны-тонкость механического состава и имеющанся местами горизонтальная слоистость сближает их с отложениями озерной мути в водоемах со стоячей водой; с другой стороны — наклонная слонстостью и чередование прослоек «песчаной пудры» указывают на наличне (возможно, сильно замедленного) течения, меняющего скорость.

Залегание их на водораздельных высотах и склонах холмов (25-30 ит. высотой) не допускает возможности их образования за счет сноса с более высоких мест, с последующим отложением долинах.

Естественнее всего допустить именно отложение их в водоеме с периодически замедляющимся (или вовсе прекращающимся) течением.

3. Валунные глины. Серые, бурые, серовато-зеленые, несчаные глины, неслоистые или облекающие сводами тела озов с валунами, галькой и щебнем.

т) Си жинуск о глинах.

- 4: Глины и суглинии делювия. Слоистые, маломощные с прослоями серых и желтых песков с галькой. Одевают склоны (жел. дорога на торфоразработки за киризаводом).
- 5. Глины и илы морского побережья: Тонкие иловато-песчаные отножения морских террас, отмелей и кос, выступивших из-под уровня моря.

На основании изложенного (оставляя в стороне более точное определение возрастного соотношения описанных пород) можно до некоторой степени представить схему работы геологических агентов и те процессы, следствием которых явилось формирование ландшафта Острова. описанного в Г главе.

Прежде всего очевидно, что для понимания основных форм современного рельефа Соловков имеют значение не ранние эпохи одеденения Фенно-Скандии, а периоды угасания, сокращения ледникового покрова. разбившегося на отдельные глетчеры, которые нереносили и переоткладывали в морены принесенный в предшествующие эпохи ледниковый материал. Из этого следует, что в этот период важна нагромождающая работа не только самого глетчера, но и его талых вод.

Ледник этого времени (Гацзен, От) своего существования в местах колебания и отступания оставляет полосы моренных нагромождений н отдельных всходилений:

Потоки ледниковых вод размыли частью и переотложили, несколько отсортировав, нагроможденный льдом материал, видонзменив: созданные им формы и вызвав появление новых.

Допуская это, можно считать, что часть форм рельефа создана: 1.) самим лединком и его поверхностными водами и 2) отложениями талых вод лединка:

К первым относятся моренные меридиональные из часть широтных полосы гряд, проходящие через весь Остров и сложенные из грубообломочного неслоистого (или облекающего сводами) материала прежде бывших ледников. Преимущественно этот тип отложений распространен в северной и средней части Острова-озы ледникового и водно-лединкового происхождения.

Ко вторым-пологоволнистые и с неясными контурами всходыления всего Острова, сложенные более сортированным и мелким матерналом и связанные с отступлением ледника и деятельностью талых вод.

Гряды широтных направлений, уступающие по высоте первым и сложенные из грубообломочного и частью из более сортированного материала, могут быть связаны и с отступанием ледника (конечные морены) н с работой флювиогляциальных вод.

Поперечные моренные ряды (От, Рамзай, Гаузен, Реклю) могут образовываться путем заполнения трещин на поверхности ледника (или быть втиснутыми со дна), в местах его поворота Этому также не противоречит и направление полос моренных гряд (см. карту).

Таким образом, рельеф Острова представляется сформированным при непосредственном участии ледника типа глетчеров и флювиогляциальных вод п связанной с работой последних эрозпей и аккумуляцием.

Наряду с этим, не менее важным кажется еще то обстоятельство, что в последениковое время Соловецкий Остров испытал поднятие.

Поднятие это (Де Геер, Рамзай) происходило по всему северу Европы, и в пределах России отмечено от Урала (Тиман) до Кольского полуострова включительно, с тою особенностью, что интенсивность его убывала с севера на юг и с востока (Тиман) на запад (до Грабена—горла Белого моря) и снова возрастало (Ф. Н. Гернышев, Волоссовии, С. Г. и А. А. Григорьевы) к западу от последнего.

Это последниковое поднятие сменилось очень слабым опусканием (по тем же авторам). Понижение базиса эрозии вследствие поднятия Острова вызвало оживление деятельности текучих вод, усилив размыв и перенос отложенного материала и обусловило изменение отрицательных форм рельефа.

Решить вопрос, происходит ли в настоящее время положительное

или отрицательное движение береговой линии, невозможно.

С одной стороны, утверждения местных старожилов об обмедении железных Ворот (горло Глубокой губы), бухты Благополучия, кислой и Грязной губ, намечающаяся (возможно, и гаспущая) эрозпонная деятельность сточных озерных и болотных вод, наличие пересыпей и отделение от моря небольших лагун (оз. Соленое, у Корыта) дельтовые образования рек, спадающих в Онежский залив, незначительная его глубина (см. профиля Белого моря)—как будто указывают на отрицательное движение суши; с другой стороны, размывание некоторых мелких островов (Бабы Луды), образование береговых гряд и террас, отмеченные А. Глаголевых, говорят за обратное—за наступление моря.

Без достаточного количества данных можно только предположительно допустить, что поднявшиеся в последедниковое время Соловки (древние морские террасы) в ближайшее время опустились (мертвый характер рельефа, размывание берегов и образование гряд) и вновь в настоящее время испытали небольшое поднятие (величина дельтовых образований в Онежском заливе, в частности, на Кемском берегу, отделение озера Соленого от моря, образование пересыней).

#### ГЛАВАШ.

#### Почвенный очерк Б. Соловецкого Острова.

Согласно схематической почвенной карте, составленной К. Д. Глинкой (1915 г.), Б. Соловецкий Остров расположен в подзолистой зоне (в северо-западной ее части, ближайшей к тундре, от которой отделяется Белым морем).

Беглое знакомство с почвенным покровом Острова позволяет от-

метить неоднородность его на небольшой сравнительно илощади.

Характер почв, в ряду других более и менее деятельных факторов, в значительной мере определяется рельефом и послетретичными наносами. Коренные породы непосредственного и большого влияния на характер почв не имеют и лишь, подвергиись воздействию разного родатеологических факторов, послужили материалом для большинства грубых, песчано-щебенчатых грунтов Острова.

На этой преобладающей песчанистой основе и создались почвы, группируя которые на основании морфологических признаков, можно

наметить следущие почвенные комплексы:

1. Болотные почвы и торфяники,

2. Полуболотные почвы, 3. Подзолистые почвы,

4. Почвы, переходные от подзолистых к полуболотным комплексам,

5. Почвы, переходные от полуболотных к болотным.

Придерживаясь классификации К. Д. Глинки и А. Красюка, я остановлюсь на описании почвенных группировок разностей и схем, сводя их по почвообразовательным процессам.

Можно видеть, что процессы образования почв развивались по

двум основным типам - подзолистому и болотному.

подзолистый тип. В зависимости от распределения влаги в почвах (поверхностное или грунтовое увлажнение, застанвание вод в занадинах макро-и микрорельефа, приближение к озерам и болотам, крутизна и экспозиция склонов), наблюдаются на небольших сравнительно участках постепенные изменения степеней оподзоливания от более низких к более высоким, достигающим в редких случаях конечной стадии развития—образования подзола.

Этими постепенными изменениями хода оподзоливания и обуслованивается громадное количество модификаций, отличающихся, крометого, и характером подстилающей материнской породы, также разно-

образной и непостоянной по составу.

Касаясь общей характеристики подзолистого типа, следует сказать, что этим почвам свойственен сравнительно небольшой профиль—малая мощность горизонтов; в большинстве почвы каменисты и песчаны. Распространены они по всему Острову. Боле еинтенсивной степенью оподзоливания выделяются почвы северной части Острова (по Реболдовской и Савватиевской дорогам) и, в некоторых местах, южной.

Супеси и легние суглинки. В песчаных и супесчаных разностях встречается наиболее резко выраженный подзолистый горизонт, по окраске ближе всего подходящий к средне-подзолистому.

Горизонт A<sub>1</sub> в несчаных разностях часто отсутствует и не превышает 1—2 см.; белесый горизонт (A<sub>2</sub>), иногда почти белый, по мощности достигает 6—7 см., хотя в ниже приводимом разрезе, описанном И. Е. Хелаозе, достигает 21 см. Это—разрез по дороге на мыс Печаг, в яме у края тропы, ответвляющейся от главной дороги у северного берега Грязной губы на склоне холма.

лесная подстилка, книзу слабо минерали- зованная
Ат — грязно-буроватый песчанистый, в верх- ней части слабо перегнивший 2— 3 ,,
Аз — довольно светлый, подзолистый (средне), рыхлый с грязноватыми потеками
Ві — супесь охристо-бурая с жилками оргитейна
Вы рыжеватая, желтовато-бурая гравельная супесь
С валунный желтый песок

В другом разрезе (описанном им же в том же районе—у стрельбища, ближе к Кремлю) горизонт A2 описан: «светло-серый (пепельный), 14—15 см. мощности».

Допуская, что в этих случаях наблюдается наиболее яркая степень развития подзолообразовательного процесса, нельзя все же не отметить общей маломощности горизонта  $A_2$ , свойственной супесчаным и песчаным почвам этого типа.

Иллювиальный горизонт часто выделяется резко выступающей бурочерной, довольно твердой полосой (стенка канавы, соедин. озера Собачье—Святое); в большинстве же случаев это—довольно мощный, до 0,5 мт., желтый или красновато-бурый горизонт, свидетельствующий осильном выщелачивании, с отдельными пятнами и прожилками ортштейна внизу; окраска заметно слабее, чем крупнозернистее механический состав.

Для выявления морфологических признаков этой группировки и приведу несколько почвенных разрезов и схем, наиболее типичных.

В районе кирпичного завода, на пологих склонах холма в обнажении (балластный карьер жел. дороги), наблюдается следующая картина:

С вершины ходма горизонт A смыт совершенно; он появдяется в нижней части склона, ближайшего к железной дороге, в виде темно-серого, песчаного с вадунчиками, щебнем п растительными остатками горизонта, мощностью 10—12 см. Горизонт В отмечен только светлой присыпкой к горизонту A.

Иллювиальный горизонт—красновато-серый крупнозернистый песок, переходящий постепенно в серый валунный (Ф), оглеенный и окрашенный в буро-красные цвета.

На уступе этого склона (юго-западный)  $A_2$  уже заметно выделяется в виде тонкой — 1-2 см.—полоски светлосерого цвета, усиливающейся по интенсивности окраски, и увеличивающейся по мощности—по мере снижения на все менее и менее крутые склоны — к кирпичному заводу и к Кремлю.

У переезда кладбищенской дороги— подошва огородного холма почвенные горизонты выражены достаточно хорошо:

ло — темная, почти коричневая подстилка с примесью минеральных частиц
линерализованный 4—7 "
В пепельно-серый подзолистый
С — темно-бурый плотный

На склоне к киринчному	заводу, у стрелки ж	елезной дороги, раз-
личаются:	•	

Ао дери
$A_1$ — землистый, серо-коричневый
$\Lambda_2$ — светло (дымчато)-серый
В — белесоватый (слабо)
С — красноватый с ржавыми интнами и жил-ками
D — серовато-зеленый с валунами несок

На сосединх холмах в этом же районе можно также наблюдать крупнозернистые и медкоземистые супеси с чрезвычайно слабыми морфологическими признаками оподзоливания. Инжеследующие описания ям на ходме около кладбищенской дороги, близ переезда, и двух рядом лежащих ям для песка подтверждают это:

Яма у столба защитной полосы кладбищенской дороги.

1 — серовато-желтан крупная супесь
2 — переходный горизонт желтый песок
3 — подпочва—щебень

Яма между предыдущим разрезом и лесной тропой на киринчный завод.

1 сероватая супесь
2 мелкий желтовато-серый несок
3 — темно-желтый несок с гравием 17—18
Яма на холме близ сцорт-площадки.
1 — желтая мелкоземистая сунесь
2 — темно-желтый песок
3 — беловатый (подзолистый слабо) глинистый

Эти слабо оподзоленные супеси развиты в местах с хорошим стоком воды, благодаря расчлененности рельефа; встречаются они также и по склонам несчано-каменистых моренных гряд и kames'ов (дорога на Муксолму, Реболдовская и др.).

В ложбинах, между холмами и на размытой валунной морене, можно вилеть супеси следующего профиля (яма в ложбине на 4-ой версте дороги на Березовую тоню):

- А светло-желтый песок местами белесые . 10-11 см.
- В буровато-желтый, мелкий несок с пятнами
- С --- песчапистая веденовато-серая глипа 👵 🔒

Подзолистые супеси развиты на отмученных делювиальных несках (см. стр. 33), одевающих склоны и подошвы холмов. К ним близко стоят и легкие суглинистые почвы, иногда также развивающиеся на этих песках.

Эти сущест, с другой стороны, приближаются и к песчаным почвам. Приведу морфологическое описание их:

Ползолистые и слабо подзолистые супеси указанного типа расположены по Савватиевской дороге (3-я верста), по Березовотонской, у торфоразработок и др.

Гумусовый горизонт, маломинерализованный (чаще просто, дернина). от 1 до 25 см. мощностью. Горизонт В-белесый, не больше 3-4 см. Горизонт С-светло желтый, до желто-бурого с прожилками ортштейна. лежит на желто-бурых песчаных глинах с валунами и без них.

Легкие суглинки развиты там же, зашимая разнообразные честа по склонам холмов. Они подстилаются песчано-глинистым делювием, в свою очередь подстилаемым той же желто-бурой глиной с валунами и щебнем в нижних слоях. Кроме того, они довольно часто встречаются в логообразных долинах, примыкающих, как бывшие заливы, к озерам Филимоновского района (озера Горбатые, Филимоновские, Дуги, Становое).

Переходный горизонт в них выражен не менее ясно, чем в супесразностях; верхний-несколько менее мощен и не так обособлен.

Если к суглинку примещиваются валуны, щебенка и гравий, то развивается менее оподзоленная разность, чем в первом случае, когда суглинок отмучен.

Тогда они залегают и на новерхности размытой морены, сближаясь с крупно-зериистыми слабо оподзоленными супесями (см. выше).

Распространенными на тех же глинах и как бы переходными между описанными будут разрезы: 1) 4-я верста Савватиевской дороги-

Гориз. А1 — серовато - темный, минерализован-
ный до 15 см.
" Аг — желтовато-белесый подзолистый 2—3 "
,, В темно-бурый плотный песок, карма-
нами вдающийся в нижележащую
безвалунную глину (D)

2) На торфяных разработках, в канаве, на склоне холма, где под дерниной в 4-5 см., -

вдающийся дязыками в иллювиаль-

гориз: В - коричневато - серого цвета, с вертикальными бурыми полосами . . . . 20-35 ,,

С - лежащий на той же желто-бурой, книзу зеленовато-серой глине с песком.

К рассматриваемой группе следует отнести и почти чистые пески под сосновыми насаждениями, налегающие на валунные, грубо-зернистые.

Они близко подходят к боровым-со слабо выраженной дифферен-

цировкой горизонтов—и зачаточным гумусовым.

Типичным для них представляется разрез на 4-й версте дороги на . мыс · Печаг (ветвь дороги, более удаленной от моря, и идущая по краю Печагского болота), на Реболдовской дороге за Лопушками и в др. местах, достаточно высоких.

Выделить можно (дорога на Печаг) только Ао-мочалоподобная лесная, сухая подстилка, пересыпанная неском. Под ней до глубины 75 см., идет однородный желтый (цвета торфяного пепла) песок с листочками слюды, зернами роговой обманки, одивина и пр.

У Лапушков уже более дифференцированная модификация.

Гориз. Ло — войлокоподобная лесная подстилка . 3— 4 см. ,, Ат -- слабо выраженный гумусовый горизонт-песок из медких окатанных зерен кварца и некоторых цветных минералов . . . . . . . . . 6— 8 ,,

T	ори́з.	$A_2$ — желтоватый однородный песок, сви- занный постепенным переходом с $A_1$
	;;	В — тот же песок с темными, буроватыми пятнами
	""	С — желтый песок, более крупно-зерни-
	,,	D — сероватый, песок ч

На острове из супесей большего развития достигли заболоченные супеси, характеризуя этим общую сторону условий почвеобразования по тому и другому типу.

Локально они приурочены преимущественно к южной части Острова, северо-восточной и северо-западной окраинам, но встречаются также и в центральной.

По рельефу - они распространены в слабоволнистых «луговых»

пространствах, между озами и холмами.

Гумусовый горизонт в них иногда отсутствует и, если слабо выражен, то это — серовато-грязная с темными потеками и ржавыми интнами супесь.

Другой разрез <sup>1</sup>) заболоченных под золистых супесей—ямы для песка между 1-й и 2-й верстой дороги на Муксолму—представляет следующую картину:

Ао — коричневатая растрескавшаяся подстилка,
похожая на торф, с песком 9-12 см.
Ат — коричневый, густо окрашенный, песчаный . 3— 4 ,,
А2 — темно-серый, связанный постепенными не-
реходами с А1, песчанистый 2 3 ,,
Аз — светло-серый, подзолистый

<sup>1)</sup> Описан И. Е. Хеладзе. Буквенные обозначения мон. Вс. И.

В1 — коричневый, с желтыми илтнами. Резко от-	
деляется от Аз	10 cm.
В2 — желтый песок с бурыми пятнами 5-	<b>–</b> 6 ,,
С — серый мокрый песок. Зеленоватый оттенок	1 10 xm
свидетельствует о раскислении до	1,10, 311.

Заслуживающею внимания является супесчаная почвенная разность, подстилаемая валунным суглинком или глиной. Распространена отдельными пятнали по соседству с торфяниками (старая дорога на Муксолму) и в центральной части близ озер-Б. Тарасово, Цыганы, в местах с несколько затрудненными условиями дренажа.

Их особенностью является наличие двух подзолистых горизоптов между супесью и подаежащей глипой (нижний) и ниже гумусового.

Эти два горизонта нерезко выражены и отделены друг от друга горизонтом охристого цвета.

Часто нижний горизонт оглеен.

По подзолистому типу образовались также и тяжелые и средине суглинки, материнской породой для которых служат безвалунные желтобурые и серые глины (стр. 34).

В дополнение к морфологической характеристике легких суглинков следует привести разрез, не имеющий признаков подзолообразования, не менее распространенных, чем оподзоленные суглинки (стр. 41).

Горизонт А в них преимущественно серовато-желтый (яма близ рабочего барака торфяных разработок), мощностью до 25 см. Переходного горизонта нет. Порода книзу обогащается неском е глубины 40-45 см. и отдельными камешками. Подстилается илотной желтобурой глиной, разбивающейся на остроребрые многогранняки.

Сверху эти суглинки покрыты дерновым слоем из мха, корней, травы и лесной подстилкой, до 15 см. мощностью.

Средние суглинки, по степени развития подзолообразовательного процесса, различаются, как неоподзоленные и слабооподзоленные.

Типичным для первого является разрез (дорога на Березовую тоню, 3-4 версты) с отсутствующим переходным горизонтом; признаков оподзоливания нет. Дерновина (3—10 см.) лежит прямо на серой вязкой глине с желтыми, красными, бурыми пятнами.

. На участке № 1 разведок на глину (берег Исаинского озера) имеется и вторая разность со слабооподзоленным горизонтом.

 $\Lambda^{0}$  —  $\Lambda_{1}$  — нылеватый, гумусовый, во влажном резко обособляется с дерииной в нокров, легко-снимаемый с В желто-бурый суглинов с примазками ниже-

Гумус часто вдается языками в переходный горизонт (канава, со-

единяющая озеро Биосадское с Исаннским).

Тяжелые суглинки-серовато-бурые-на вязкой серой глине (кирпичн. завод) также различаются по отсутствию подзолистого горизонта и слабо выраженной степенью его. В первом случае мощность почвенного слоя достигает 25 см. Во всем слое преобладает окраска материяской породы.

Во второй слабооподзоленной модификации ( участок № 3 разведок на глину; дорога ма Муксолму, 4-5 верста) переходный горизонт с отдельными белесыми пятнами отличается более светлой окраской от серовато-зеленой глины и верхнего желтовато-бурого горизонта. Мощ-

ность почвы—до 40 см.

Этим и заканчивается просмотр пород. образовавшихся по подзолистому типу, если не считать разностей отличающихся механическим составом, степенью заболоченности и маскировки почвенного процесса.

Переходными к почвам, образовавшимся по болотному типу, можно считать дерново-подзолистые, получившие широкое распространение на Острове.

Типпчным для этой разности будет разрез (логообразная долина, примыкающая с северо-запада в оз. Становому, около болотины):

"  $\Lambda_1$  — серо-коричневый с отдельными пес-С - рыжевато, местами красновато - бу-, D — серый водоносный песок.

Почти все горизонты выражены достаточно ясно; часто, при поднятии уровня грунтовых вод, оглеивание берет верх над подзолистым процессом, и мы имеем в результате почвы, формирующиеся по болотному типу, который, в свою очередь, в зависимости от разных условий, дает ряд разностей и почвенных группировок.

Прежде всего, можно выделить торфяно-подзолистые и подзоли-

двумя подзолистыми горизонтами (стр. 44).

Торфяно-подзолистые почвы образуются в условиях поверхностного увлажнения и распространены по участкам, где избыток влаги переходит в более низкие места или горизонты (полосы, окаймляющие торфяные болота, торфоразработки, Городокское болото, болото вблизи Биосадского озера). Благодаря этому, верхние горизонты лишаются признаков заболачивания или совсем, или периодически. Картины почвенных разрезов для этой почвы очень разнообразны. Наиболее характерным является нижеследующий:

Торфообразная масса, до 25—30 см. мощностью (A1), нокрыта илетенкой из корней, трав и мхов (A0)—3—5 см.; верхние слои A1 с большим количеством включений корешков; от высыхания делится на илитки.

 $\Lambda_2$ —супесчаный подзолистый, редко больше 2—3 см. (сероватопесочный); иллювиальный горизонт—коричневый, буро-желтый, с галькой песок, покрытый ржавыми пятнами и полосами, темнеющий по мере углубления, мощностью до 25 см.

Довольно постепенно переходит в С—серый с зеленоватыми и ржавыми пятнами  $(0,5\,$  мт.), подстилаемый глеем или мокрым песком,

пересыхающим при понижении грунтовой воды.

Если водопоглощающий слой поднимается ближе к поверхности, то  $A_1$  становится сырым, и весь разрез принимает более темную окраску, а иллювиальный горизонт разбивается на два—серый и бурый.

В условиях почвенно-грунтового увлажнения развиваются подзоли-

сто-глеевые почвы.

Высокий уровень грунтовых вод на Острове способствует широ-кому распространению этих почв.

Показательными для этого типа будут разрезы:

Ао — дернина, слегка влажная . . . . 0—15 см. Ат — часто отсутствует; обычно выражен темными, буроватыми торфянистыми супесчаными горизонтами . . . . 6—8 , ,

G	A2       — светло-сероватый песчаный или гли- нистый, иногда темносерый
	С — серо-зеленый с редкими ржавыми пят-
	нами вверху
	О — глей (серый песок с валунами)
	Несколько более сокращенным является профиль:
	$A_0$ — дерн
	${f A}_1$ — черновато-бурый, слегка зеленоватый $1-3$ ,,
	A cond fiverest arouse nonattopartitle
	$\Lambda_2$ — серо-бурый, слегка зеленоватый . до 3 ,,
	$A_2$ — серо-бурый, слегка зеленоватый

Эти переходные от подзолистых к полуболотным почвы приурочены к «луговинам», котловинам и ложбинам, на местах, лишенных стока, на прибрежной полосе по окраинам торфяников и, вообще, в условиях слабо развитого дренажа.

Постепенными и незаметными переходами они связаны с подзоли-

стыми и болотными почвами.

Более удаленными от подзолистого типа почв являются полуболот-

ные (стр. 37), несущие признаки еще большего увлажнения.

Развиты, как и предыдущие, в тех же условиях. Из них можно выделить почвы: 1) торфяно-подзолистую с большим накоплением железистых соединений и 2) торфяно-подзолисто-глеевую.

Вторую почву можно видеть в разрезе на 5-й версте дороги на Березовую тоню, по краю торфяника, в канаве у оз. Собачьего и в

ряде других мест.

Ao -	коричневый старый торф 15—20 см.
Ai -	темно-серый, с кварцевым песком 3— 5 ,,
A2 -	песчанистый, серовато-бурый с пятна-
•	ми гумуса 2 — 4 "
$B_1$ —	зеленоватая супесь со щебнем, валу-
	нами; вверху влажная с пятнами
	окислов железа
G -	оглеенный валунный песок

Первая, реже распространенная, в разрезе (Реболдовская дорога, близ переезда через ручей из Лапушинского озера в губу) дает еледующую картину:

ло+A <sub>1</sub> — черно-бурый торфяной
А2 — темносерый, синеватый
В <sub>1</sub> — желто-охристый
В2 — красновато-и темпо-бурый, переходящий
в оглеенный серый несок.

Около 9-го пикета железной дороги на Перт-озеро наблюдается такой разрез этой же почвы, по краю торфяного болота: гумусовый горизонт, внизу супесчаный, сверху торфянистый, мощностью до 20 см.: под ним видны слабые отдельные подзолистые иятна в серовато-коричневом неске; иллювиальный горизонт выделяется своей окраской и меняет сверху вниз цвет от темно-коричневого к охристому. Мощность его—30—32 см. Подстилается сероватым оглеенным неском.

На границе между описанными полуболотными и болотными возинкает еще ряд почв с морфологическими признаками той и другой

разности.

Они прекращают слегка маскированный процесс оподзоливания в полуболотных почвах: они выделяются в обширную группу—горфяногиевых. Здесь, под появляющимися подушками и кочками сфагнума. идет землистый торф до глубины в 35 см. Он сменяется темно-бурым полосато-ржавым песком в 4—5 см., переходящим в зеленовато-серый оглеенный горизонт с ржавыми читнами вверху

И последними, пожалуй, самыми распространенными являются болотные, подразделяющиеся по морфологическим признакам на: 1) имоватоболотные, 2) торфяно-болотные и 3) торфяники.

Иловато-болотные развиваются на суглинках и глинах в южной части Острова.

Гумусовый горизонт -мощный. Подстилающая его глина — в верхних слоях бурая, с пятнами и прожилками раскисленных участков, постепенно уменьшающимися количественно книзу, где глина принимает равномерный зеленовато- и синевато-серый цвет.

Глина вязкая и липкая.

Разности этих почв на песке имеют почти те же отличительные признаки. На глеевый горизонт, состоящий из светло-серого (или цвета жидкого цемента) песка, налегает буроватый песок с частыми стяжениями и примазками окиси железа, на котором и развиваются слабонодзолистые цятна.

Торфяно-болотные тесно связаны с торфиниками, окраины которых

они представляют.

Типичным разрезом для этих почв является разрез на влажном дугу у киризавода:

14-дери 92 25 . 3 . 3 . 3 . 3 . 5 . 5 . 5 . 5 . 6 . 5 . 6 . 5 . 6 . 6	CM.
2—зрелый торф	
3-торф с примесью песка	"
4—синевато-серая вязкая глина с остат-	
ками полуразложившихся корней:	

К этому разрезу близка почва (канава оз. Собачье—Святое) торфяно-глеевая: зредый торф до 50 см. илистый торф до 10—15 см. и глей—валунный заиденный песок.

Характеризуя вообще болотные почвы, можно отметить, что, но мере увеличения гор. А<sub>1</sub> в мощности, горизонт В из светлого становится все более и более темным, с зеленоватыми оттенками, так же, как и С. теряя яркость окраски. Уходит все глубже:

Торфяно-болотные почвы распространены не меньше остальных, они развиваются и под заболоченными десами, где торфяники передко более 2 мг. мощностью (оз. Собачье, Куликово болото и др.).

Иловато-болотные и связанные с ними осоковые болота чрезвычайно редки. Отдельные пятна их имеются по краям Березовотонского болота.

При сводке морфологических наблюдений над почвами Соловецкого Острова основными представляются следующие положения:

- 1. Почвообразование шло по двум типам подзолистому и болотному, с преобладанием последнего.
- 2. В подзолистом типе имеются разности на бескарбонатных ледниковых и последениковых отложениях: суплики, тяжелые, средние, легкие супсои и пески (не вошли в очерк грубые ночвы). В болотном, связанном тесными переходами с подзолистым, —можно наметить: 1) торфяно-подзолистые на различных ледниковых и последениковых породах, 2) торфяно-подзолисто-глеевые, 3) торфяно-подзолистые с большим количеством железистых соединений, 4) торфяно-глеевые, торфяно-и иловато-болотные с 5) подзолисто-глеевыми и дерново-подзолистыми (не вошли в очерк лугово-болотные и торфяники).
  - 3. Подзолистый процесс редко доходит до образования подзола.
- 4. Подзолообразовательные процессы более развиты на песчаных и супесчаных почвах.
- 5. Глинистые подзолистые горизонты очень редки, несмотря на достаточное увлажнение и «бескарбонатность глин».
- 6. Благодаря замкнутым формам рельефа, преобладают почвенные комплексы.
- 7. Болота имеют торфяные почвы и окружены полосами торфяно- и иловато-болотных, полуболотных и близких к ним почв.

8. В почвообразовательных процессах большую роль играет макро- и микро-климат, макро- и микро-рельеф.

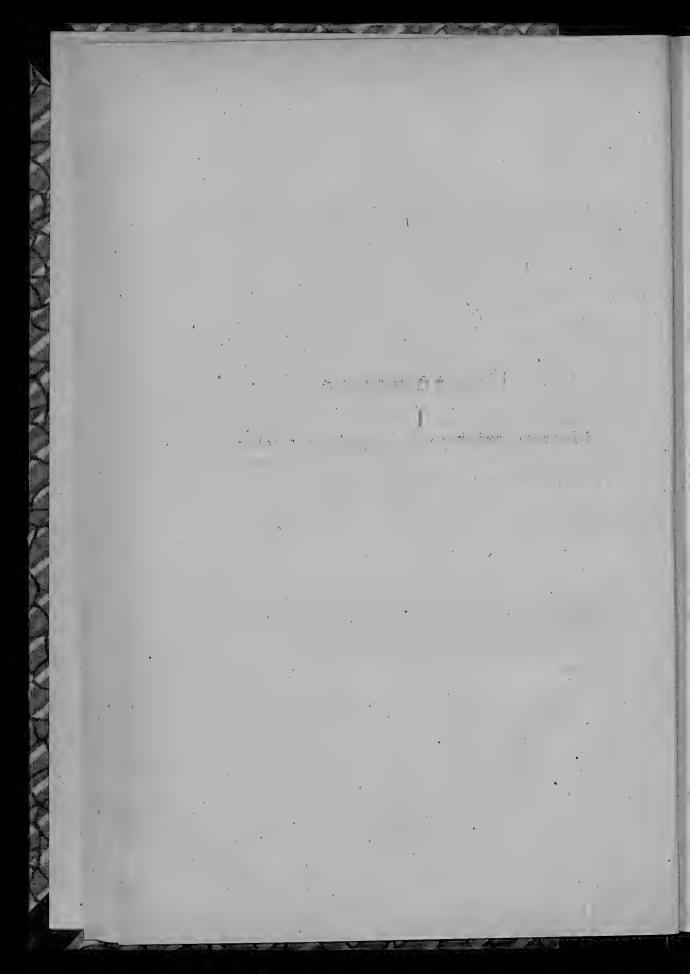
Заканчивая почвенно-геологический очерк Соловецкого Острова, считаю необходимым повторить, что он не претендует на полноту и законченность и является лишь попыткой связать в одно целое разрозненные и отрывочные фактические данные о почвах и грунтах Соловков, скопившиеся за три года.

Геологическое описание давалось и прежде другими лицами на страницах журнала «Соловецкие Острова» и в «Материалах» С.О.А.О.К.

Почвенный же очерк, смею думать, появляется впервые. Он безусловно страдает, может быть, еще большими недостатками, чем геологический по вполне понятным причинам: почвы Соловков подверглись обследованию, и то не систематическому, только в 1926 году; работа была начата другими лицами, и полевой материал попал ко мне в далеко неоконченном виде. Поэтому-то, очерк и носит характер отдельных заметок, умозрительно сведенных воедино, с пробедами (отсутствие описания растительного покрова и лесных насаждений, лугово-подзолистых и азональных (грубых) почв и др.), которые, надеюсь, будут восполнены почвенными работами Агрокабинета Сельхоза в текущем 1927 году

## Приложение.

Описание разрезов, не вошедших в текст.



### І. Район избы Городок

(18-й десоустроительный квартал, на северо-восточном берегу Острова. См. схему расположения разрезов).
Пирер № 1. Высота пад уровнем моря 6.27 саж. Глубина 0.80 саж. Граница торфяника с востока.
1. Растительный покров
ковый торф 3. Скопление валунчиков (велич. с ку- лак) без песка. Вода
Шурф № 2. Высота н. ур. м. 6.55 с. Глубина 0.95 с.
Вершина холма, 15 с. к вост. от № 1.
1. Дерновина мшистая
нистый песок
4. Синевато-серый с валунами глеева- тый. Пробито 0.15 ,,
Вода 0.80 е.
Шурф № 3. Высота н. ур. м. 2.58 с. Глубина 1.40 с.
-20. c. π βοστ. οτ № 2.
1. Дерн лищайниково-моховой 0.03 с.
2. Серовато-пецельный с камешками сла- бо-подзолистый 0.10 ,, 3. Желтый песок с красными пятнами
с небольшим количеством щебня 0.30 ,,

4. Буро-красный гравелистый (с валу- нами)
6. Крупнозернистый с валунчиками ржаво-красный песок
Вода: 4.30 с.
Шурф № 4. Высота н. ур. м. 3.53 с. Глубина 0.85 с. На склоне холма.
1. Растительный слой
Вода 0.79 с.
Шурф № 5. На дороге в Реболду, у Елисеева озера.
Высота н. ур. м. 8.22 с. Глубина 0.70 с. (Западная граница болота).
1. Торф сфагновый, зредый 0.70 с. 2. Серый глинистый песок
Вода 0.68 с.
Шурф № 6. На восточном берегу оз. Елисеева.
Высота н. ур. м. 10.19 с. Глубина 1.60 с.
1. Дерновина
3. Мелкозернистый тонкий песок, внизу слоистый

Шурф	$N_{\tilde{e}}$	7.	y 1	61	столба	Реболдог	зской	дороги,	на	11-ñ	версте	от
j.						граница					,	

Высота и. ур. м. 7.26 с. Глубина 0.85 с.

- 1. Спедый моховой торф с корой березы 0.65 с.
- Вода 0.10 с.

#### Ширф № 8. На расстоянии 20 с. от № 7 по направлению к оз. Лапустному.

Высота н. ур. м. 7.35 с. Глубина 0.75 с.

- 2. Иловатый торф с песком . . . . . 0.05 ..
- 3. Песок серый

Вода 0.05 с.

#### Ширф № 9. Там же, где и № 8, —на 20 с. дальше от предыдущего, в том же направлении.

Высота н. ур. м. 7.40 с. Глубина 0.70 с.

Вода 0.05 с.

#### Шурф № 10. 12 верста по Реболдовской дороге (от Кремля), в 10 с. от дороги, по ходу на оз. 1-е Зеленое.

#### Высота н. ур. м. 11.24 с. Тлубина 0.95 с.

- 2. Светло-серый мелкозернистый песок . о.10 ,,
- 3. Желтовато-серый мелкозернистый с отдельными камешками .... о.40 ,,
- 4. Крупнозернистый с гравием бурый
- 5. Щебень и валунчики (буро-серый) . 0.25 ,,
- 7. Скопление валунов (до 0.25 мт. в диам.)

Вода 0.85 с.

Шурф № 11. Там же, на 25 с. дальше к западу.
Высота и. ур. м. т1.94 с. Глубина 0.65 с.
1. Дерновина       0.08 с.         2. Серый песок тонкий       0.15 .,         3. Ржавый мелкозернистый       0 10 .,         4. Крупнозернистый серый       0.25 .,         5. Тот же песок со щебнем       — ,,
Вода о.58 с.
111урф № 12. У 165 столба Реболдовской дороги (12-я верста от Кремля). Граница болота близ дороги.
Высота н. ур. м. 7.80 с. Глубина 0.85 с.
1. Дерн мшистый
рода V. Po V. 1919 г. 1919 г. sette in the sette
Шурф № 13. В 20 с. к западу от № 12 (169 столб Реболдовской дороги).
Высота н. ур. м. 11.45 с. Глубина 1.35 с.
1. Дерновина 0.05 с. 2. Песок светлосерый мелкозернистый с пятнами белесого цвета 0.10 ,, 3. Желтовато-охристый 0.30 ,, 4. Валунный крупнозернистый бурый песок, книзу принимающий зеленовато-серый цвет 0.90 ,,
Сухой.
Шурф № 14. В 100 с. к западу от избы Городок.
Высота н. ур. м. 1.29 с. Глубина 0.80 с.
1. Тростниково-осоковый средпе разло-
живіпийся торф.

Вс. Н. Иванов. Почв. геол. иссл. Сол. Острова. 57
2. Серый крупнозернистый заиленный ва- лунный песок. Пробито
Штурф № 15. В 30 с. к западу от избы Городок.
Высота н. ур. м. 1.30 с. Глубина 0.80 с.
1. Дерновина мшистая
Шурф № 16. В 60 с. от берега моря, у избы Городок.
Высота н. ур. м. 0.58 с. Глубина 0.50 с.
1. Бурый торф
Шурф № 17. Подошва склона холма, на запад от шурфа № 14.
Высота н. ур. м. 6.09 с. Глубина 1.00 с.
1. Торф. моховой
ШІурф № 18. Вправо от дороги на Реболду, на 12 версте от Кремля, против шурфа № 10.
Высота н. ур. м. 7.73 с. Глубина 0.95 с.
1. Зрелый торф
Шурф № 19. В 22 с. от восточного берега 1-го Зеленого озера.
Высота н. ур. м. 16.92 с. Глубина 1.00 с.
т. Дерня

Ì

2. Мелкий слабослонстый, внизу глинистый, светло-желтовато-серый песок	
ППирф № 20. В то с. от восточного берега 1-го Зеленого озе	epa
Высота н. ур. м. 16.88 с. Глубина 1.00 с.	
Дерн	
Ширф № 21. В 25 с. к югу от шурфа № 20.	
Высота н. ур. м. — Глубина 0.70 с.	
о. Лесная подстилка  1. Белый кварцевый мелкозернистый песок о. 10  2. Желтовато-серый мелкозернистый песок о. 30  3. Серовато-зеленый запленный песок . 0. 30  4. Белый кварцевый песок . 0. 30  Вода 0.95 с.	
Шурф № 22. В 25 с. к северу от шурфа № 19.	
Высота н. ур. м. — Глубина 1.00 с.	

#### Шурфы по линии проектируемой железной дороги Кремль — Перт-озеро — Становое озеро — Городокское болото.

" (18-й лесоустроительный квартал. См. схему расположения разрезов). / Пурф № 1. Ответвление проектируемой линии от пути на Пертозеро. Высота над уровнем моря 12.48 с. Глубина 2.75 с. 2. Слабоподзолистый кварцевый несок. -0.083. Желтовато-серый чистый песок. 4. Зеленовато-серый заиленный (оглеен-И проб № 2. На том же холме, где и № 1, но на ю.-в. склоне. Высота н. ур. м. 10.63 с. Глубина 1.51 с. 1. Дерн 0.05 c. 0.093. Желтый с бурыми нятнами. 0.224. Валунный оглеенный песок . . . . . Шурф № 3. Высота н. ур. м. 9.80 с. Глубина 0.77 с. 1. Растительный слой. 0.02 c. 2. Беловато-серый песок, кварцевый, тон-0.133. Желтый песок, крупнозернистый, без 0.20камня 4. Бурый сцементированный окислами железа крупнозернистый песок . . . 0.22 5. Валунный серо-зеленый несок . . . . 0.20

Вода 0.60 с.

Ширф № 4. Высота н. ур. м. 6.38 с. Глубина 0.35 с.
1. Торф зрелый       0.23 с.         2. Серый крупнозернистый валунный песок       0.12 ,,
Шурф № 5. Высота н. ур. м. 6.95 с. Глубина 0.50 с.
1. Дерновина мшистая
Шурф № 6. Высота н. ур. м. 10.03 с. Глубина 0.95 с.
Перн
Шурф № 7. Высота н. ур. м. 8.32 с. Глубина 0.45 с.
Дерн
Ширф № 8. Высота н. ур. м. 7.80 с. Глубина 0.43 с.
1. Дерн
Шурф № 9. Высота н. ур. м. 7.60 с. Глубина 0.17 с.
1. Дери мшистый

Вода 0.05 с.

-0.15 .,

·
Шурф № 16. Высота н. ур. м. 7.72 с. Глубина 0.60 с.  1. Дерн 0.04 с. 2. Подзолистый несок, с буроватыми нотеками внизу
3. Желто-бурый крупнозернистый песок . 0.10 ,, 4. Глей
Вода "О.55 'с.
Ширф № 17. Высота н. ур. м. 6.63 с. Глубина 0.50 с.
1. Дерн       0.05 с.         2. Пепедыно-серый безвалунный песок       0.33 ,,         3. Иловатый песок       0.42 ,,
Вода (0.35 с.
Шурф № 18. Высота н. ур. м. 7.44 с. Глубина 0.20 с.
1. Дери
Вода (0.05) с.
Шурф № 19. Высота н. ур. м. 7.34 с. Глубина 0.25 с.
1. Дерн
Шурф № 20. Высота н. ур. м. 8.07 с. Глубина 0.50 с.
1. Дери       0.05 с.         2. Беловато-серый с корнями       0.10         3. Краснобурый песок       0.15         4. Серо-зеленая песчанистая безвалунная глина       0.20
Вода (0.35 с.
Шурф № 21. Высота н. ур. м. 7.83 с. Глубина 0.50 с.
1. Гумусовый слой минерализованный. 0.08 с. 2. Желтовато-серый крупнозеринстый песок 0.10 ., 3. Желтый с буро-красными пятнами песок 0.17 ., 4. Зеленовато-серый с бурыми потеками крупнозериистый песок 0.08 ., 5. Красный щебень

<ul> <li>Пирф № 27. Высота н. ур. м. 14.25 с. Тлубина 0.62 с.</li> <li>1. Лесная подстилка</li></ul>
Шурф № 28. Высота н. ур. м. 15.15 с. Глубина 1.20 с.
1. Растительный слой       0.04 с.         2. Подзолистая супесь с мелким камнем       0.06         нем       0.35         3. Красноватый крупный песок       0.35         4. Глей       0.70
ДПурф № 35. Высота н. ур. м. 7.36 с. Глубина 0.60 с.
1. Моховая подстилка       0.06 с.         2. Торф       0.50 .,         3. Темносерый крупнозернистый несок       0.04 ,.
Вода (0.50 с.
Птурф № 36. Высота н. ур. н. 8.53 с. Глубина 1.00 с.
1. Лесная подстилка
Пурф № 37. Высота н. ур. м. 7.41 с. Глубина 0.60 с.
1. Моховой слой       0.05 с.         2. Торф спелый       0.49 ,,         3. Толубая вязкая глина       0.06 ,,
Пирф № 38. Высота н. ур. м. 8.99 с. Тлубина 0.55 с.
1. Мохован подстилка

Do. 11. His a h O's, HOUS, HEOM, McCh. Com. Octposa.
<i>Шурф</i> № 39. Высота н. ур. м. 11.26 с. Тлубина 1.70 с.
1. Лесная подстилка
Ширф № 40. Высота н. ур. м. 9.62 с. Глубина 0.60 с.
1. Моховая подстилка       0.05 с.         2. Пепельно-серый песок       0.07         3. Желтый с красными пятнами       0.08 ,,         4. Серо-зеленый глееватый песок       0.40 .,
Шурф № 41. Высота н. ур. н. 8.50 с. Гаубина 0.62 с.
1. Моховина 2. Белый кварцевый несок с красными потеками 3. Красновато-серый крупный несок о.16.,
Шурф № 42. Высота н. ур. м. 8.89 с. Гаубина о.50 с.
1. Дерновой слой       0.04       0.
Шурф № 43. Высота н. ур. м. 7.20 с. Глубина 0.60 с.
1. Моховая подстилка.       0.06 с.         2. Светлосерый песок       0.05 .         3. Кирпично-красный, заиленный внизу       0.25 .         4. Глей (песок с валунами)       0.24 .
Шурф № 44. Высота н. ур. м. 5.41 е. Глубина 0.58 с.
1. Дерновина

Шурф № 45. Высота н. ур. м. 5.52 с. Глубина 0.60 с.
1. Моховая подстилка       0.05 с.         2. Торф сухой       0.23         3. Темносерый, с белесыми пятнами, крупный песок       0.14         4. Серо-зеленая песчаная глина       0.18
Пурф № 48. Высота н. ур. н. 4.10 с. Глубина 0.35 с.
1. Моховая подстилка       0.05 с.         2. Торф       0.28 .,         3. Серый песок       0.02 .,
ППурф № 49. Высота н. ур. м. 3.67 с. Глубина 0.50 с.
1. Моховая подстилка       0.05 с.         2. Торф       0.25 "         3. Иловатый торф с песком       0.15 "         4. Серый песок       0.05 "
Шурф № 50. Высота н. ур. м. 5.46 с. Глубина 0.54 с.
1. Дерн       0.04 с.         2. Серый песок       0.25 ,         3. Кирпично - красный гравельный       0.10 ,         4. Серо-зеленый оглеенный       —
Шурф № 51. Высота н. ур. м. 6.08 с. Глубина 1.00 с.
1. Дерновина
Шурф № 52. Высота н. ур. м. 4.51 с. Глубина 0.60 с.
1. Лесная подстилка 2. Светлый желтовато-серый мелкий песок О.25 3. Темный желтовато-серый крупный сопребнем песок О.30

	вс. п. иванов. Почв. геол. иссл. Сол. Острова.		
Illypop No	53. Высота н. ур. и. 5.62 с. Глубина 0.60 с.		
	1. Моховая подстилка	c.	
Ширф № 54. Высота н. ур. м. 6.68 с. Глубина о.60 с.			
	1. Дерновина	c.	
Шурф № 55. Высота и, ур. н. 6.15 с. Глубина 0.70 с.			
	1. Дерновина	c.	
		;;	
Шурф № 56. Высота н. ур. м. — Глубина 0.50 с.			
	1. Дерн       0.05         2. Темнокрасный валунный песок       0.37         3. Темносерый песок с валунами       0.18	0. 22 22	
	57. Высота н. ур. м. — Глубина 0.60 с.		
	1. Лесная подстилка 0.05 2. Светлосерый с желтыми пятнами 0.15 3. Кирпично-красный крупнозернистый 0.20 4. Темносерый оглеенный 0.20	e. ;;	
Ширф № 58. Высота н. ур. м. —Глубина 0.80 с.			
	1 Дерновой слой 2 Белесоватый тонкий мучнистый песок 0.07 3 Кирпично-красный с бурыми пятнами	2.2	
	каменистый несок	22	

# III. Шурфы и разрезы в районе кирпичного завода и торфяных разработок.

(См. ехему расположения шурфов).

Шурф № 1. Таубина 1.30 мг.		
1. Растительный слой		
Шурф № 2. Глубина 0.55 мт.		
1. Торф бурый		
Шурф № 3. Глубина 1.00 мт.		
1. Лесная подстилка		
Шурф № 4. Глубина 1.05 мт.		
1. Дерновина		

### Шурф № 5. Глубина 0.85 мт.

1. Гумусовый горизонт—торфянистый 2. Светлосерый медкозернистый несок с	0.10 мт.
едипичными валунчиками	
Вода 0.75 мт.	•

### ППурф №6. Глубина 0.83 мт.

1. Моховина	0.08 мт.
2. Серый заиденный водоносный несок	0.25 ,
3. Серо-зеленая глина с прослоями нес	ву 0.50

### Шурф № 7. Глубина 1.20 мт.

1.	Торф спелый		$0.45  \mathrm{MT}.$
2.	Глина вязкая голубовато-серая.		0.40
3;	Песок желтобурый со щебенкой		0.35 ,,

### Шурф № 8. Глубина 1.15 мт.

1. Торф спедый	$0.50\mathrm{MT}$
2. Серо-зеденая вязкая глина, винзу с	
Песком:	$\begin{array}{c} 0.30 \ \\ 0.35 \end{array}$

### Шурф № 9. Глубина 0.95 мт.

	Дери				$0.10  \mathrm{MT}.$
2.	Светлосерая песчаная	глина	$c_0$	ще-	
	бенкой	1 30 / 10	1		$0.40^{\circ}$ ;,
2	Рузрый круппозериистый	TIECOK	195	ROTOR	0.45

### Шурф № 10. Глубина 0.80 мт.

1.	Дерновина мшистая	0.15	MT.
2.	Серовато-зеленая безвалунная, слегка		
	песчаная глина с бурыми пятнами	-0.50	3.5
3.	Серо-зеленый кварцевый песок с валу-		
	нами, водоносный	0:15	.,

Шурф № 11. Глубина 1.75 мт.	
	0.05.йт.
2. Желто-бурая, с коричневыми пятнами, безвалунная глина 3. Серо-зеленый песок с валунами.	0.25 ,, 1.45 ,,
Шурф № 12. Глубина 1.75 мг.	
1. Дерновина	0.10 MT.
песчаная проделения пр	0.50 ,,
3. Серый кварцевый крупнозернистый песок с валунами	1.15 ,,
ППурф № 12-а. Глубина 1.00 мт.	
1. Растительный болотистый слой	
слюды 3. Серовато-зеленый, с прослойками жел- то-бурого крупного, мелкозернистый	0.35 ,,
несок с валунами	0.55 ,,
Шурф № 13. Глубина 1.05 мт.	1
1. Растительный слой	
стый водоносный песок	1.00 ,,
Шурф № 14. Глубина т. 20 мт.	
1. Дерновой покров 2. Желтовато-бурая слабо-песчаная, с блестками слюды, глина,	O.IŞMT,
блестками слюды, глина,	9:45 ;;
род, с водой	6 <b>.6</b> 600,
Шурф № 15. Глубина 1.05 мт.	
г. Дерн 2. Желтый суглинок с прослоями и лин-	O.10 MT.
зами песку	0.35 ;;

Вс. Н. Иванов. Почвгеол. иссл. Сол. Острова.	ş evê
3. Серый гравельный песоко.60 мт.	
Шурф № 16. Глубина 0.95 мт.	
<ol> <li>Растительный слой</li></ol>	
Шурф № 17. Глубина 1.80 мт.	
1. Лесная подстилка	
Шурф № 18. Глубина 2.00 мт.	
1. Дерн	
Шурф № 20. Глубина 1.65 мт.	
1. Дерн	
Шурф № 21. Глубина 1.35 мт.	
1. Дерновой покров (мшистый) 0.12 мт. 2. Желто-бурый крупнозернистый кварщевый песок 0.50 . 3. Серый мелкозернистый с прослоями ржавого и щебенки 0.73 .,	
Вода 0.70 мт.	
Шурф № 22. Глубпна 0.75 мг.	
1. Дерий доль образования доль доль доль образования.	

2. Синевато-серая слабо-песчаная глипа . 3. Серо-зеленый водоносный песек	0.50 MT. (0.4.7),
ППурф № 23. Гаубина 0.68 мг.	•
1. Лесная подстилка	0.03 мт.
2. Красно-бурый крупнозернистый несок с валунами 3. Светлосерая несчаная глина с водой.	0.40 0.25
Шурф № 24. Глубина 1.29 мг.	
1. Дерн С. С. С. С. С. С. С. С.	0.04 MT.
2. Серо-зеленая глина с песком и ржа- выми пятнами	0.50 ,,
3. Светлосерый, зеленоватый с крупной галькой несок: водоносный	0.75 ,.
Пурф № 25. Глубина 0.71 мг.	
1. Aepu se de la companya de la comp	0.06 мт.
2. Зеленовато-серая с ржавыми пятнами глина	[0.45].,
3. Краспо-бурый валунный крупнозер-	
Шурф № 26. Гаубина 0.50 мт.	
1. Дерн 2. Зеденовато-серан, с прослойками серого и красного песку, глина 3. Серый глинистый песок	0.30 ,,
Шурф № 27. Глубина 0.70 мг.	,
1. Дери.,	0.05 mt.
2. Серо-зеленая песчаная глина с ржавыми пятнами 3. Серый песок с водой	0.20 ,, 0.45 ,,
IIIурф № 28. Глубина 0.83 мт. 1. Дерн	. 0.08 MT.

,	Вс. Н. Иванов. Почв. геол. иссл. Сол. О	строва.
	2. Плотная светлобурая песчаная глина; при копании разбивается на остроребрые комочки  3. Ржавый крупнозернистый со щебнем и валунами песок	0.30 MT: 0.45 ,,
IIIyps N	29. Rayбийа 1.25 мг.	
, , ,	1 Дери 2. Слонстый ржавый песок с прослоями глины и пебнем ————————————————————————————————————	-1.00
ІЩурф Х	230:: Гаубина (4,35) йт.	•.
:	<ol> <li>Дери</li> <li>Светдосерый мелкозернистый несок</li> <li>Светдобурая с прослоями серого песка</li> </ol>	0.10 мт. 0.25 .,
	безвалунная глина 4. Серый крупнозеринстый песок	$\begin{array}{c} 0.40 \\ 0.60 \end{array},$
Шурф N	3 L. Таубина 1,15 мг.	
ı	1. Дери (торфянист.) 2. Желтобурый песок с валунами 3. Серый крупнозернистый несок с валунами	$0.50_{-9}$
Шурф Л	32. Гаубина 1.00 мт.	
	1. Дери 2. Светлосерый безвалунный суглинок 3. Бурый. глинистый песок 4. Серый глинистый песок	0.30 ;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;;
	с валунами	0:40: ,,
Hlyps N	33. Глубина 1.20 мг.	
	1. Дери	0.10 MT. 1.10%;
LLiypdi N	34. Глубина 0.80 мт.	
	1. Спелый торф 2. Светлосерый песок 3. Водоносный гравельный серый песок	0.30 MT. 0.45 %, 0.05 ,,

€ € **73** 

ППурф № 35. Глубина 0.50 мг.	
1. Торф	0.45 mt. 0.05 ,,
Шурф № 36. Глубина 0.95 мг.	
1. Дери 2. Красноватый крупнозернистый песок с валунами 3. Желтовато-бурая песчаная глина с прослоями песку	0.05 MT. 0.70 ,,
ППурф № 37. Глубина 0.50 мг.	
1. Дерн 2. Перетной торфообразный 3. Серый глинистый песов	0.10 MT. 0.15 ,, 0.25 ,,
ППурф № 38. Таубина 0.90 мг.	
1. Дерн 2. Серо-зеленая глина с прослойками нес- ку 3. Серый валунный несок 4. Серый тонкозернистый песок-плывун.	0.50,, $0.30$ ,,
ППурф № 39. Тлубина 1.60 мт.	
<ul> <li>т. Торф</li> <li>серо-зеленая вязкая безвалунная глина</li> <li>д. Серо-зеленый тонкозернистый несок</li> </ul>	
Шурф № 40. Глубина 0.85 мт.	
т. Дерн 2. Валунный серый с ржавыми пятнами песов 3. Серый песок	0.70 ,,
ППурф № 41. Глубина г. 65 мг.	
1. Дерн 2. Темносерый несок с торфяным цло 3. Торф	

Шурф № 49. Глубина т. то мт.

2. Зеленовато-серый ил с торфом . . . о. 30 ;

3. Зеленовато-серая вязкая глина о 50 мг. 4. Серый водоносный несок с гравнем
Шурф № 50. Глубина 0.60 мт.
т. Торф
Шурф № 51. Глубина 1.80 мг.
1. Торф
Шурф № 52. Глубина 0.90 мт.
1. Торф
Шурф № 53. Глубина 2.20 мт.
1. Торф
1114рф № 54. Глубина 2.30 мг.
1. Торф 2.00 мт. 2. Глина серо-зеленая вязкая 0.30 .,
Піурф № 55, Глубина 1.20 мт.
1. Дери
Шурф № 56. Гаубина 1.40 мт.
1. Дерн

	*	
В	с. Н. Иванов. Почв. геол. иссл. Сол. Ос	строва.
	. Желтый валушный песок	
Illiyp\$ M	57. Глубина 1.00/мт.	
1 2	. Серый мелкозернистый несок	0.40 MT. 0.60 ,,
IIIурф X	58. Глубина 0.60 мт.	
2	. Торф Зеленовато-серая глина Крупнозернистый зеленовато - серый кварцевый песок с валунами	0.45 MT. 0.15 ,,
IIIypp 🟃	59. Глубина 0.65 мт.	
, 2	. Дерновина (книзу торф) . 2. Зеленовато-серая песчаниствя глипа . 3. Серый песок с валунами	0.45MT. 0.25 ,, 0.25 ,,
Шурф, 60.	. Глубина 1.20 мт.	
	. Дерн 2. Глинистый желтовато-бурый песок с прослойками глины	0.15 mt. 0.35 ·,,
IIIypgi 🔌	61. Таўбина 0.60 мт.	
. 1 2 3	Дерн 2. Желго-буран глина с галькой	0.10 MT. 0.30 ,, 0.20 ,,
Шурф №	62. Таўбина 1420 мт.	
	1. Дери 2. Серая глина с прослоями ржавого песка 3. Желто-бурая валунная глина	0.15 NT. 0.35 /, 0.70 ,,
Шурф №	63. Глубина 1.25 мт.	
1	1. Дерн 2. Бурый песок, книзу становящийся серым, с валунами и щебнем	0.08°mt. 4.17°;;

7.7

	,
Шурд	6 № 64. Глубина 2.50 мт.
	1. Торф
lHypg	6 № 65. Глубина 1.25 мг.
	1. Торф
Шурд	<i>6</i> № 66. Таубина 0.70 мт.
	1. Дерн
Шурц	№ 67. Гаубина 1.00 мт.
,	1. Дери       0.10 мт.         2. Желтовато-бурая глина       0.25 ,,         3. Серый несок с ржавыми пятнами       —
Шур	\$ № 68 Гаубина 1.10 мт.
	1. Дери
Шур	ф № 69. Глубина 0.70 мг.
•	1. Дерн
Шур	ф № 70. Глубина 0.90 мт.
	1. Дерн
IIIyp	оф № 71. Глубина 0.70 мт.
	1. Дерн

Шурф	№ 72. Глубина 1.40 мт.
	1. Дерн 2. Глина желто-бурая плотная, с прослоями песку 0.70
	песку
Шурф	№ 73. Глубина 1.00 мт.
	1. Дерновина
Шурф	№ 74. Глубина 0.70 мт.
	1. Дерн
Шурф	№ 75. Глубина 1.20 мт.
	1. Дерн
Шурф	№ 76. Глубина 1.40 мг.
	1. Дерн        0.10 мт.         2. Бурая глина с иятнами        0.70 ,,         3. Валуиный желтый несок        0.60 ,,
Шурф	№ 77. Тлубина 2.00 мт.
	1. Дерн
Шурф	№ 78. Глубина 1.20 мт.
	1. Дери
Шурф	№ 79. Глубина 1.60 мт.
	1. Дери

<ul> <li>Шурф № 80. Глубина 1.35 мт.</li> <li>1. Торф</li></ul>
Ширф № 81. Глубина 1.80 мт.
1. Торф
<i>Проф</i> № 82. Таубина 4.00 мг.
1. Торф
Шурф № 83. Глубина гоо мт.
1. Торф
Шурф № 84. Глубина (т.46) мт.
1. Дерн
Шурф № 85. Глубина 1.95 мт.
1. Торф
Шурф № 86. Глубина 2.25 мг.
1. Дерн

## ППирф № 87. Глубина 1.00 мт. Ширф № 88. Глубина 2.40 мт. 1. Торф 1. 1. 1. 1. 2. 20 мг. 2. Тлина зеленовато-серая вязкая . . . . о. 20 ., 3. Песок серый тонкозернистый Ширф № 89. Глубина 0.85 мг. ППирф № 90. Глубина 3.86 мт. 1 % Торфун, 18 до . 12 % фраборова до 3.50 мг. Ширф № 91. Тлубина г.оо мт.

ППирф № 92. Глубина 1.00 мт.

# IV. Разрезы в районе 46-го лесоустроительного квартала.

(См. схему расположения шурфов),

Шурф № 1. Гаубина 2.30 мт.	
т. Дерновой слой	O.IO MT.
2. Желто-бурая глина безвалунная плот- ная, с ржавыми пятнами	
3. Серая, с° бурыми пятнами, безвалунная глина с тонкими прослоями очень мел- кого кварцевого неска	1.30 ,,
4. Серо-бурый мелкозеринстый несок с галькой	0.30 ,,
Шурф № 2. Глубина 1.50 мг.	
1. Торфяной слой	0.25 MT.
2. Зеленовато-серая вязкая глина с гори- зонтальными прослойками тончайшего песку («кварцевая пудра»)	1.15 ,,
3. Темный мелкозернистый серый с бу- рыми иятнами песок, книзу с галь- кой	0.10 ,,
Шурф № 3. Глубина 0.75 мт.	
г. Дерновой слой	0,15,MT.
2. Желто-бурая комковатая (разбиваю- щаяся на остроребрые комья) безва- лунная глина 3. Бурый песок с валунами	o. <b>6</b> o -,,

Вс. Н. Иванов. Почв. геол. иссл. Сол. Острова.
Шурф № 4. Гаубина 1.20 мт.
1. Дерн
Шурф № 5. Таубина о.70 мт.
т. Торф
Шурф № 6. Глубина 1.25 мт.
1. Дерн
Шурф № 7. Таубина 1,00 мт.
г. Дерновой слой
Шурф № 8. Глубина 0.85 йг.
1. Дерн
Шурф № 9. Глубина 1.20 мт.
т. Торф с пеской

ППурф № 10. Глубина 0.40 мт.	
1. Дери 2. Красно-бурый валунный песок 3. Серый запленный песок	0.10 MT.
Шурф № 11. Глубина 1.25 мт.	
1. Торф	1.10 MT. 0.15 ,,
ППурф № 12. Глубина 0.70 мг.	•
1. Дерн 2. Ржавый крупнозернистый несок 3. Серый песок с валунами и ржавыми пятнами вверху	
Пурф Ж. 13. Глубина 0.70 мт.	
1. Торф 2. Серый тонкозернистый, с прослоями галечника, песок	
Шурф № 14. Глубина 1.35 мг.	
1. Дерновина 2. Желто-бурая плотная глина 3. Серый крупнозернистый песок с про- слоями ржавого мелкозериистого	0.10  M. $1.00 $ ,, $0.25 $ ,
Шурф Ж. 15. Глубина 1.00 мг.	
1. Дерн 2. Глина желтовато-бурая с прослоями мелкого песка 3. Темно-серый песок с галькой	0.40 ,,
Шурф № 16. Глубина 0.90 мт	
1. Дерн 2. Желтовато-бурая глина, внизу с пес- ком 3. Желтовато - бурый крупнозернистый	0.70 ,
necok	. 0.10 ,,

Шурф № 17. Гаубина 1.25 мг.						
1. Дерн						
ППурф № 18. Раубина 0.80 мг.						
1. Торфинистый слой						
Плурф № 19. Глубина 0,65 мг.						
1. Дерн						
Шурф № 20. Глубина 0.70 мт.						
1. Дери       0.15 мт.         2. Светлобурый суглинок       0.40 ,,         3. Ржавый глинистый песок       0.15 ,,						
Шурф № 21, Глубина 0.50 мг.						
1. Дерн						
Шурф № 22. Глубина 1.00 мг.						
1. Дерн						
ШІурф № 23 Глубина 0.70 мг.						
1. Дерн						

Шурф № 24. Глубина 0.60 мт.
1. Дерн
Шурф № 25. Глубина 1.20 мт.
1. Дерн
Шурф № 26 Глубина 1.00 мт.
1. Дерн
Шурф № 27. Глубина 0.70 мг.
1. Дерн       0.10 мт.         2. Пепельный тонкий песок       0.08 ,,         3. Ржавый песок с окатанной галькой       0.52 ,,
Шурф № 28. Глубина 0.52 мт.
1. Торфяной слой
Шурф № 29. Глубина 1.00 мт.
1. Дерн        0.10 мт.         2. Бурая вязкая глина с зелеными иятнами        0.25 ,,         3. Темносерый песок с гравием        0.65 ,,
Шурф № 30. Глубина 0.70 мт.
1. Дерн

### 4. Серый песок . . .

Шурф № 35. Глубина 0.40 мт.

т. Дерн	1. Sept 3.		V. 30	O. IS MT
2 Светлосерый	песок с	мелким к		
з. Бурый песок				

### Шугф № 36. Глубина 0.70 мт.

Т. Дерн	o. I O MT.
2. Палево-желтая супесь	0.15
3. Желто-бурый крупнозернистый песок.	0.45 ,,

### ППурф № 37. Глубина 0.70 мт.

г. Дерн	10 50		. O. IO MT.

·
2. Светлосерый песок
Шурф № 38. Глубина 0.60 мт.
1. Дерн       0.15 мт.         2. Ржаво-красный песок       0.08 .,         3. Серый песок с валунами       0.27 .4
Шурф № 39. Глубина 0.50 мг.
1. Дери
Шурф № 46. Глубина 1.55 мг.
1. Дери 2. Светлосерая супесь 3. Буро-желтый безвалунный песок о.60 ,, 4. Бурый крупнозеринстый с валунами песок
Шурф № 41. Глубина 0.45 мг.
1. Торфянистый слой
Шурф № 42. Глубина 0.70 мт.
1. Дерн
Шурф № 43. Глубина 0.50 мт.
1. Дерн
Шурф № 44. Глубина 0.70 мт.
1. Пери

Вс. Н. Иванов. Почв. геол. иссл. Сол. Острова.
2. Желтоватая мелкозернистая супесь 0.15 мт. 3. Желто-бурая плотная глина 0.40 ,, 4. Желтый песок с валунами
Шурф № 45. Глубина 0.40 мт.
1. Дерн
Шурф № 46. Глубина 0.50 мт.
1. Дерн       0.15 мг.         2. Светлосерый песок       0.25 "         3. Желтый песок       0.10 "         Шурф № 47. Глубина 0.70 мг.
1. Торф
Шурф № 48. Глубина 0.65 мг.
1. Дерн
1. Дерн
Шурф № 50. Глубина 0.90 мг.
1. Дерн       0.15 мт.         2. Светлобурая суглино-сунссь       0.20 ,,         3. Желто-бурая плотная глина       0.55 .,         4. Серый песок с галькой       —
111 урф № 51. Глубина 1.00 мт.  1. Дери 2. Светлосерый с ржавыми пятнами сущинок  1. При 1.00 мт.  1. Дери 2. Светлосерый с ржавыми пятнами сущинок  1. При 1.00 мт.  1. Дери 2. Светлосерый с ржавыми пятнами сущинок  1. Дери 2. Светлосерый с ржавыми пятнами сущинок

	3. Желто-бурая безвалунная глина 0.20 мг. 4. Серый песок с галькой и валунами . 0.45 ,,
Шурф-У	\$ 52. Глубина (0.70 мт.
	1. Торфянистый слой       0.20 мт.         2. Темно-бурая глина с зелеными пятнами       0.35 ,,         3. Серый глинистый песок       0.15 ,,
Шурф З	§ 53. Глубина 1.20 мт.
	1. Дерн 0.15 мт. 2. Желто-бурая глина с прослоями тончайшего песку 0.50 ,, 3. Желтый песок, сцементированный в плотные бурые прожилки, с галькой 0.40 ,, 4. Бурый песок, безвалунный, 0.15 ,,
Шурф	№ 54. Глубина 0.90 мт.
	1. Дерн       0.20 мт.         2. Светлосерая супесь       0.15 ,,         3. Желтый крупнозернистый песок       0.55 ,,
Шурф	№ 55. Глубина 0.60 мт.
	1. Дерн       0.10 мт.         2. Серый тонкозернистый песок       0.15 .,         3. Темнобурый с плотными прожилками крупнозернистый песок       0.35 .,
Шурф	№ 56. Глубина 0.45 мг.
,	1. Дери       0.10 мт.         2. Светлосерый тонкий песок       0.10 ,,         3. Желтый с красными пятнами валунный песок       0.25 ,,
Шурф	№ 57. Глубина 0.50 мт.
	1. Дерн

Вс. Н. Иванов. Почв геол. иссл. Сол. Острова.
Шурф № 58. Глубина 0.60 мт.
1. Торф моховой, сверху до 0.15 мт.— задернованный
Шурф № 59. Глубина 1.50 мт.
1. Спелый торф 0.70 мг. 2. Илистый торф 0.35 ,,
Шурфы №№ 60, 61 и 62.—Приблизительно то же самое, что шурф № 59.
Шурф № 63. Глубина 1.00 мг.
<ol> <li>дери</li> <li>Светлая серая супесь</li> <li>Желто-бурый гравельный песок</li> <li>О.15 мг.</li> <li>Желто-бурый гравельный песок</li> </ol>
Шурф № 64. Глубина 0.70 мт.
1. Дерн
Шурф № 65. Глубина 0.50 мт.
1. Торфянистый слой
Шурф № 66. Глубина 1.20 мг.
1. Дерн

## Шурф № 67. Глубина 1.40 мт.

		O.TOMT.
2.	Желто-бурая	плотная глина 1.00 "
3.	Буро-желтый	крупнозернистый песок
	с ванунами	A CAR A SALES OF THE LAND ASSAULT

<b>72</b>	
Шурф № 68. Гаубина 0.70 мт.	
т. Дери 2. Светлосерая суглино-супесь 3. Желто-бурая плотная глина	0.10 MT. 0.05 ,, 0.55 ,.
Шурф № 69. Глубина 0.50 мт.	•
1. Торф	0.25 MT.
ППурф № 70. Глубина 0.40 мт.	
1. Дерн	0.15 MT.
Шурф № 71. Глубина о. 50 мт.	r in the second
1. Дерн	0.10.MT. 0.15 ;; 0.25 ;;
Шурф № 72. Глубина 10.45 мг.	
т. Дерн 2. Белесовато-серый песок 3. Желто-бурый крупнозериястый 4. Бурый валунный песок	0.1.2 ;; 0.20 ;;
Шурф № 73. Гаубина 0.70 ит.	•
1. Дерн 2. Светлосерый песок с галькой 3. Желтый песок с галькой 4. Бурый крупнозернистый с валунами	, , 0.20 ,, , 0.30 ,,
	. 0.15 MT. 0.08 ,,
	.* 1 .

Шурф № 82. Глубина 0.65 мг.		
2. Белесовато-серый песок	0.20 MT. 0.05 .,, 0.40 ,,	
Шурф № 83. Глубина 0.40 мт.	<b>,</b>	
I. Lopquittae	0.15 мт.	
2. Темнобурый серый крупнозериистый песок	0.25 ,,	
Шурф № 84. Глубина 0.55 мт.		
	0.25 мт.	
2. Темнобурый с валунами и галькой песок	0:30 ,,	
Шурф № 85. Глубина 0.60 мт.		
1. Дери	0.10 MT.	
<ol> <li>Светлосерый мелкозернистый песок</li> <li>Желто-серый крупный песок</li> <li>Буро-красный валунный песок</li> </ol>	0.15 ,,	
Шурф № 86. Глубина 0.70 мт.		
2. Желтый песок кварцевый	0.05 MT. 0.20 ,, 0.30 ,, 0.15 ,,	
Шурф № 87. Глубина 0.40 мт.		
1. Лесная подстилка 2. Светложентый песок	0.05 MT. 0.35 ,,	
Шурф № 88 Глубина 0.75 мт.		
1 Торфянистый слой 2 Охристо-желтый несок 3. Бурый крупнозернистый с валунами	0.20 MT. 0.35 ,,	

2. Красно-бурый валунный песок .... 0.75 ,

Шурф № 95. Глубина 0.90 мт.

Шурф № 96. Глубина 1.90 мт.		
1. Бурый торф		
Шурф № 97. Глубина 0.40 мт.		
1. Дери		
Шурф № 98. Глубина 0.60 мт.		
т. Дерн		
ІШурф № 99. Глубина 0.52 мт.		
1. Торфяной слой		
Шурф № 100. Глубина 0.40 мт.		
т. Торфяной слой 2. Белесовато-серый тонкозернистый песок оло ,, 3. Серый крупнозернистый песок обурыми пятнами		
Шурф № 101. Глубина 0.70 мт.		
1. Торфянистый слой		
Шурф № 102. Глубина 0.45 мт.		
1. Дерн       0.15 мт.         2. Белесовато-серый несок       0.12 ,,         3. Желтый несок       0.15 ,,         4. Серый каменистый несок       —		

Дерн.

	2. Светложелтый тонкий песок	
Шyr¢ №	тто. Глубина 0.50 мт.	•
2	1. Дерн 2. Желтовато-серый безвалунный песок с 3. Бурый песок, книзу сцементировав- шийся	भाऽ हे
Шijp∯ №	тті, Тлубина 0.75 мт.	
	<ol> <li>Дерн</li> <li>Кирпично-красный песок</li> <li>Темпосерый с бурыми пятнами круп- нозернистый песок</li> <li>Темносерый, переслоенный полосами бурого сцементировавшегося, крупно- зернистый с галькой песок</li> </ol>	0.15 MT. 0.08 ;, 0.35 ;;
	112. Глубина 0.60 мт.	
	1. Дерн 2. Светлосерая супесь 3. Буро-красный тонкий песок 4. Бурый грубозернистый с валунами	0.10 MT. 0.02 ,, 0.30 ,,
Шурф № 113. Глубина 0.50 мт.		
	<ol> <li>Дерн</li> <li>Белесовато-серый с желтыми пятнами мелкий песок</li> <li>Серый с бурыми пятнами песок</li> <li>Серый валунный песок</li> </ol>	0.15 ,, 0.10 ,,
Шурф №	114. Гаубина 0.40 мг.	
	1. Дери 2. Светложелтый тонкий песок 3. Бурый песок с валунами	0.10 $%$
IIIyp¢ №	115. Тлубина 0.45 мт.	
	1. Дери 2. Светлосерый мелкий песок 3. Желтый безвалунный песок	0.10 MT. 0.15 ,,

100 DA CARLES	
Шурф № 123. Глубина 0.90 мт.	
1. Торфянистый слой       0.10 мг         2. Светложелтый с ржавыми пятнами песок       0.05         3. Серый песок с прослойками более крупного бурого       0.40         4. Темносерый глинистый песок       0.10         5. Зеленовато-серая песчаная глина       0.25         6. Валунный серый глей	,
Шурф № 124. Тлубина 0.40 мт.	
1. Торфяной слой	r.
Шурф № 125. Глубина 0.55 мт.	6.
1. Дерн	r.
Шурф № 126. Глубина 0.60 мт.	
1. Дерн 2. Светложелтый песок	Γ.
Шурф № 127. Глубина 0.50 мг.	
1. Дерн 2. Палево-желтый тонкий песок	г.
Шурф'№ 128. Глубина 0,70 мт.	
1. Торфянистый слой	,
2. Бурый песок, медкий о. 15 , 3. Серый валунный песок	, . ,

ILIyps No	137. Глубина 0.60 мг.	
	1. Дери 2. Светложелтый несок 3. Ржаво-красный валунный песок	0.10 мт. 0.15 0:35 ,.
Шурф №	138. Глубина 0.70 мг.	,
• 1	1. Дери 2. Серый ржавый песок с валунами	0.20 MT. 0.50 ,,
Шурф №,	139. Глубина 1.20 мт.	
	ғ. тжаво-красның валунның круппозерин-	0.45 mm 0.10°,, 0.15°,, 0.80°,,
Шурф №	140. Глубина 0.40 мг.	
	1. Дерн	$0.10_{.,.}$
Шурф №	141. Глубина 0.60 мг.	
1 0 0 0 0	1. Дери 2. Светлосерая супесь 3. Желто-серый валунный песок	0.15 MT. 0.15 0.30
IIIypф №	142. Глубина 0.50 мт.	
	1. Дерн 2. Светлосерый песок 3. Серый песок с валунами, с ржавыми пятнами	0.12 MT. 0.28 J.;
" Шурф №	143. Глубина 0.35 мг.	
	1. Дерн	-0.10655

#### RURZER INHALT.

I Kapitel. Enthaelt die allgemeine physikalisch - geologische Charakteristik der, sich in der Muendung des Onegagolfes des Weissen Meeres befindenden Gr. Solowky Insel.

Morphologisch zerfaellt ihr Relief in drei Hauptgebiete:

- 1. Das hohe zentrale Gebiet. dessen Relief hauptsaechlich aus streifenartigen Moraenenanhaeufungen und isolierten Huegeln gebildet ist; seine, zwischen den Anhoehen liegende Becken sind mit Seen und Mooren ausgefüellt.
- 2. Das suedliche Gebiet, das einen mit Torfmooren und verwachsenden Seen ausgefuellten und fast von allen Seiten mit streifenartigen Moraenenanhaeufungen umgebenen Becken darstellt.
- 3. Das Kuestengebiet, das stufenartig zum Innern der Insel steigt.
  Die Grenzen des zentralen Gebiets sind: im Westen—die Kreml—
  Sawatjewo Landstrasse, im Osten—Kreml-Rebolda: im Norden—Sawatjewo-Pafnutjewo—See—Gorodok.

Zum suedlichen Gebiet gehoert die Gegend suedlich vom Kreml. Das Kuestengebiet umrandet die ganze Insel als breiter, zu-und abnehmender Streifen.

Das Klima, der Charakter des Reliefs, sein Umriss und der hohe Stand der Grundgewaesser bewirkten die Entshehung zahlreicher Seen und Moore, die ein spaeteres Stadium der Entwicklung dieser Seen darstellen; die Moore sind wie schon erwaehnt. hauptsaechlich im suedlichen Teile der Insel konzentriert.

II Rapitel. Geologisch besteht die Insel aus Gletscher- und Gletschertauwasser-Ablagerungen, sowie auch Ablagerungen spaeterer Zeiten.

Urspruengliche massive Krystallgesteine kommen auf der Inseloberflaeche nicht zum Vorschein. Sie erscheinen jedoch auf den, von Gr. Solowky verschieden entfernten Gr. und Kl. Rombak und Kond Inseln und sind hauptsaechlich durch methamorphische gneissartige Gesteine vertreten. Unter den oberen sandtonigen Ablagerungen oder der, in ihrem Gebilde sehr unbestaendigen oberen Sandschichte, liegt stets eine dunkelgraue, zache, krystallgesteinbruchreiche Moraene, deren obere Schichte in einen groben Geschiebesandlehm umgebildet ist.

Diese Sand- und tonsandigen Ablagerungen sind ein Gebilde der flucvioglacialen Gewaesser. Das Entstehen des feineren schichtenartigen Materials (Lehm, Sandlehm) ist teilweise von den vorhandenen Wasser-

bassins und dem Schmelzen der Gletscher abhaengig.

Alle diese Pleistozaenablagerungen sind reliktenlos, einen Fall ausgenommen, wo Muschelueberreste von Suesswassermollusken im Schurfe in der Nache des Ostrownoje—Philimonowo Sees in 14,5 Mtr.

neber dem Meeresspiegel gefunden worden sind.

HI hapitel. Die Hebung der Gr. Solowky Insel in der Nacheiszeit beweisen Meerterrassen und Überreste von weggeschwemmten Moraenenanhaeufungen, die an verschiedenen Stellen der Inselkueste vorhanden sind. Auf diesem klastischen harbonatfreien Grunde haben sich im Ergebnisse zweierleier Hauptbildungsprozesse aschenartige (подзолистые) und torfmoorige Bodenarten gebildet.

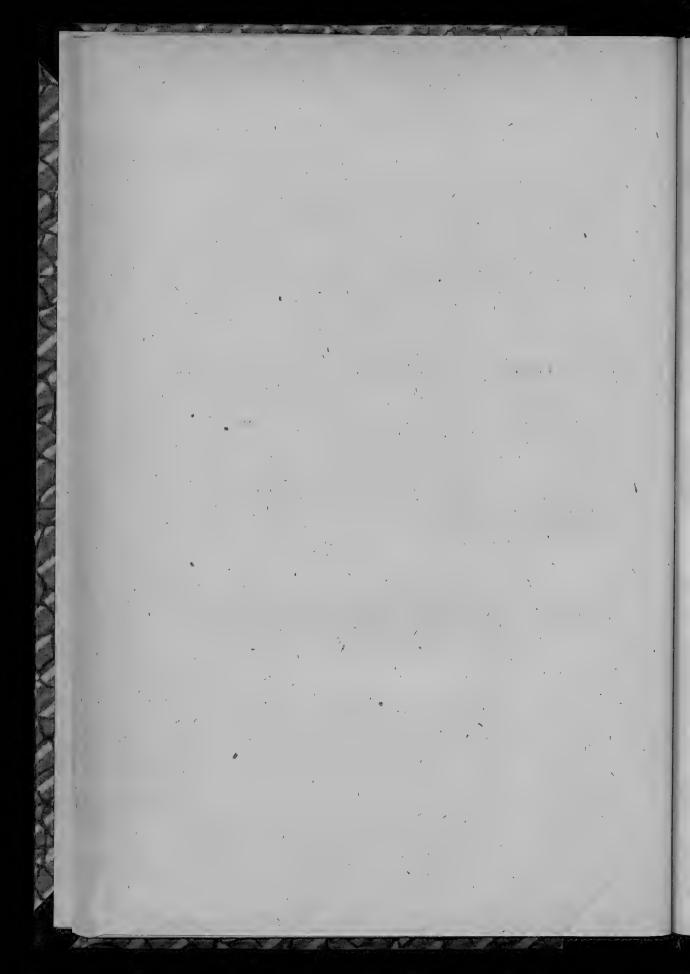
## Литература.

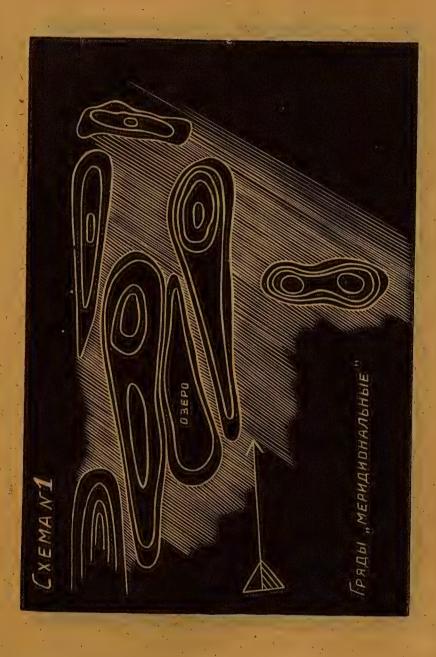
- 1. А. Глаголев и С. Шорыгин Особенности соловенкого канмата «Материалы» С. О. К. Вын. 5. 1927.
- 2. А. Глаголев. Теологическое исследование Соловенких островов Журн. Соловенкие Острова ... № 5, 6, 1925.
- 3. **Е. С. Федоров**. О горных породах берегов Белого моря и Мурмана. «Мункстовский сборинк». 1903.
- 4. **Е. С. Федоров.** Минералогическое и нетрографическое описание берегов Велого моря. «Гори. Журнал». Т.т. П. и III. 1904.
- 5. Д. И. Щербаков. Полезные ископаемые южной Карелии. «Тр. Сев. Н.-Пром. Экси». Вып. 24. 1924 г.
- 6. Бетлинг, Bericht einer Reise durch Einland und Lapland. «Bull. scientif. public par l'Academie Imperial des sciences». Petersb. 1
  Т. VII. 1840.
- 7. Д. Белянкин, В. Влодивец. Горные породы и полезные ископаемые окрестностей с.с. Умбы для Поркей тубы. «Тр. Сев. Н.-Пром. Эксп.». Вып. 20, 18, 1924 г.
  - 8. В. Гиллебранд. Химия силикатов. Ленинград. 1925 г.
  - 9. К. Д. Глинка. Почвоведение. 1915 г.
  - 10. К. Гедройц. Учение о поглотительной способности ночвы.
- 11. Г. Гаузен. Die Oberflachformen in d. russisch. Ostseelaender, 1913.
- 12. Г. Гаузен. Materialen zur Kenntniss d. Pleistozaen-Bildung in d. russisch. Ostseelaender. 1913.

- 13. 3. ОГ. Геология. Т. 1.
- 14. Paman. Ueber die geol gische Entwickelung der Halbinsel Rola in d. Quarterzeit 1898.
  - 15. Ренлю Э. Земля. Вып. И. Спб. 1903.
- 16. А. А. Григорьев. Геология и рельеф Большеземельской тундры «Тр. Сев. Н.-Пр. Экси.» Вып. 22. 1924.
- 17. С. Г. Григорьев На полуострове Канине. «Землеведение». Кн. 3.
  - 18. В Волоссович. Заметки о нижнем течении Сев. Двины. 1900.
- 19. Чернышев. Ф. Н. Новые данные о геологии Большеземельской тупдры. Изв. Ак. Наук. № 8. 1907.

## О ПЕЧАТЬ И

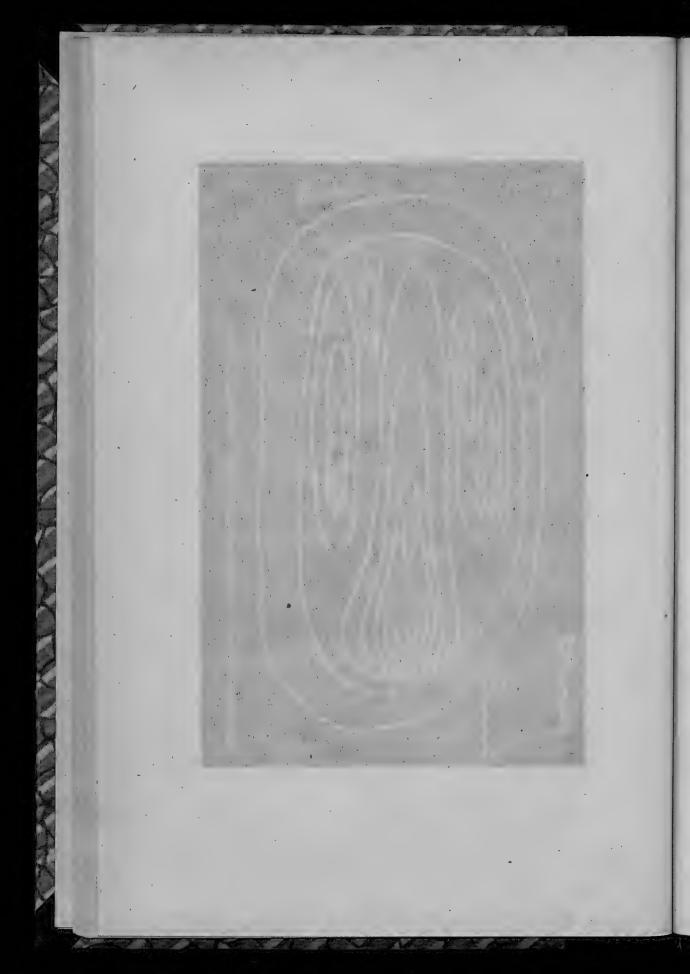
Стран.	Строка	Напечатано: Следует читать:
9	14 сня 140 мг. добродо 160 мг.	
21	8 ,,	рода да декерт казулат кере ряда
29	19 св.	отложениями







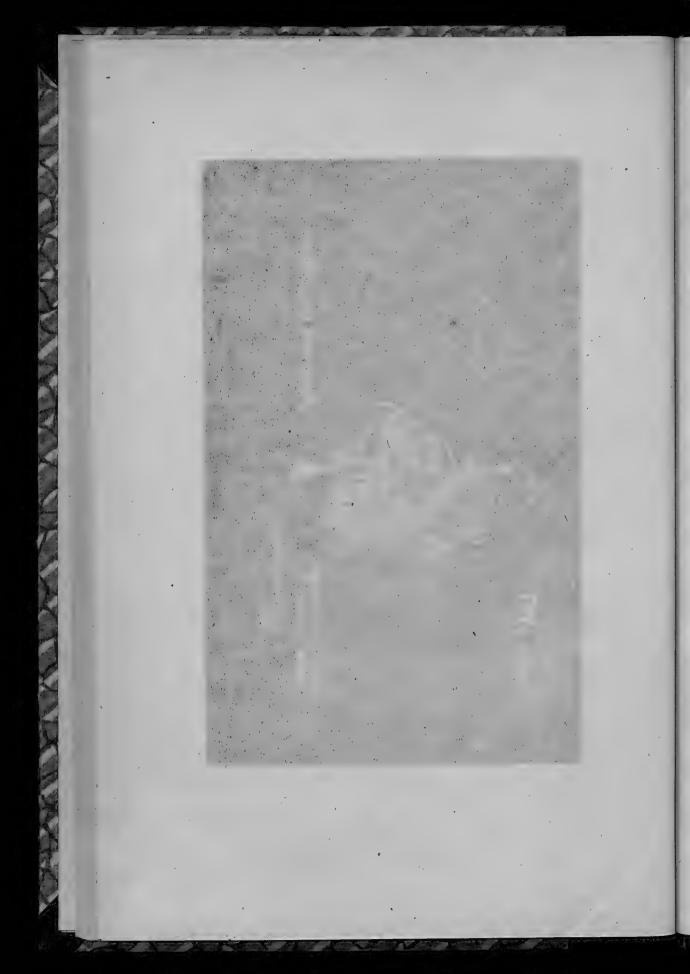
CXEMA NZ



. Czema Ne3



Spynna omdenshist xonmos u zpac A-omdenstiske xonmisk B-2pads

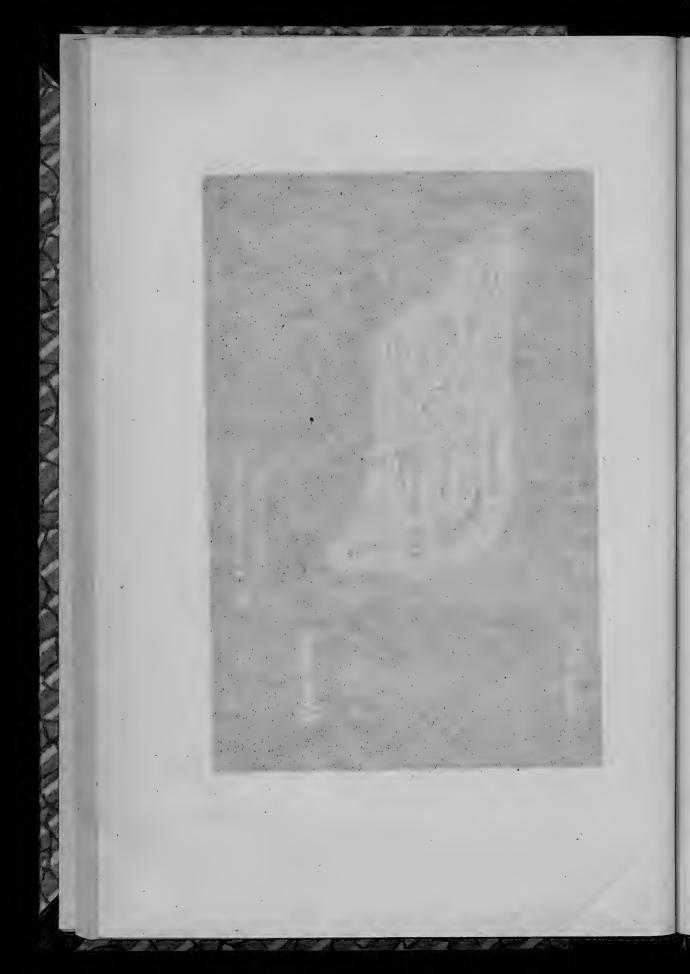


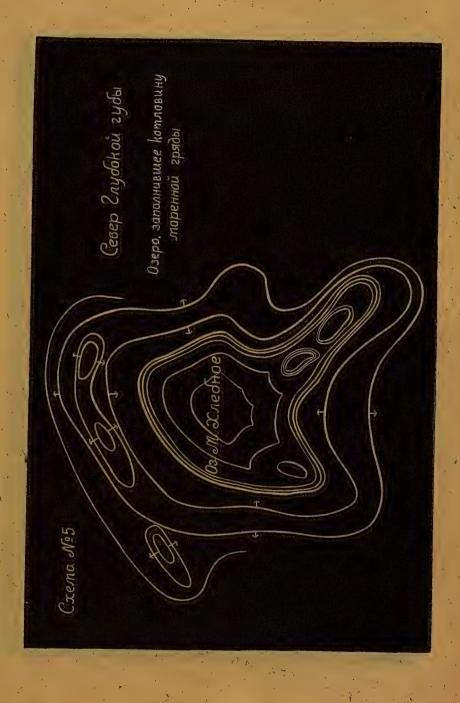
Grena N4



Yenu epad

Macumad. B1cm = 250 mm.



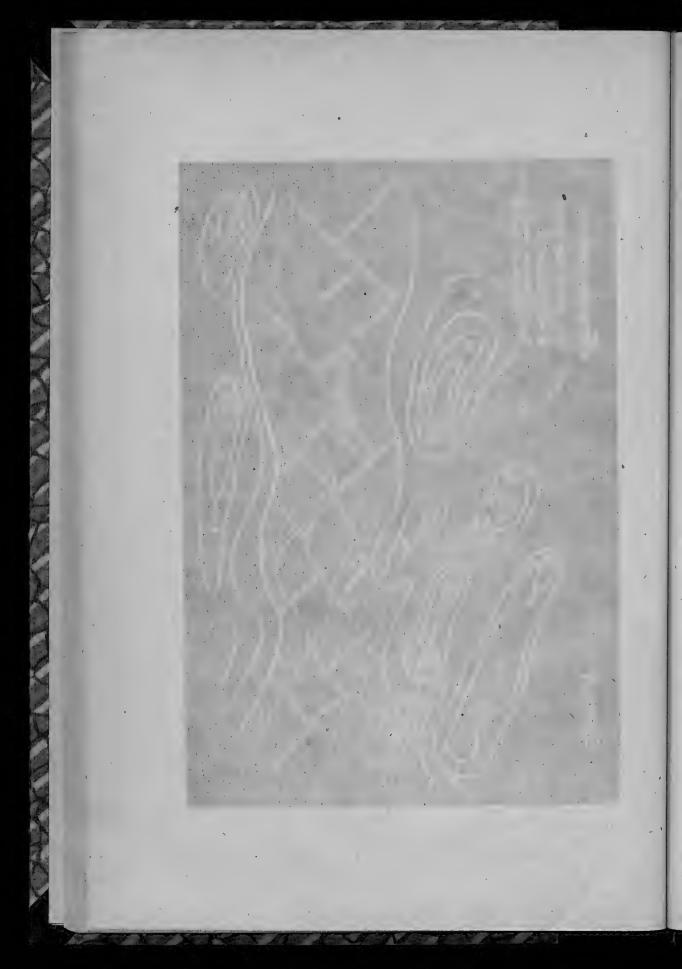




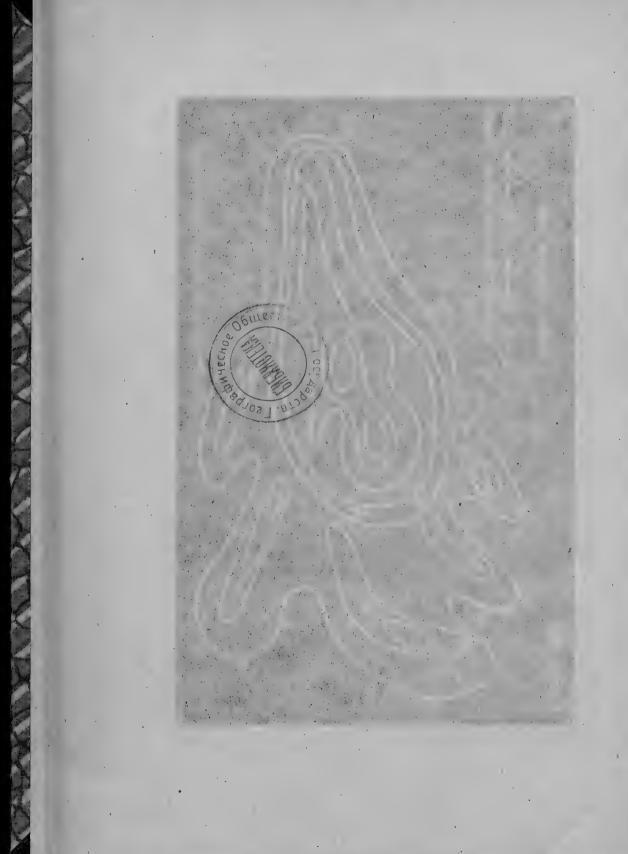


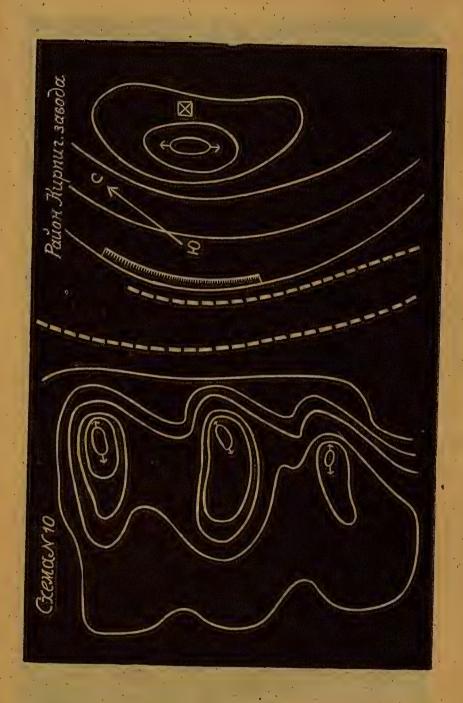


8-moposanuh. 5-nespecielas no Iny Jumes chiano zongos а - жоренные гряды manager of the second 0 Mathan Market Ma



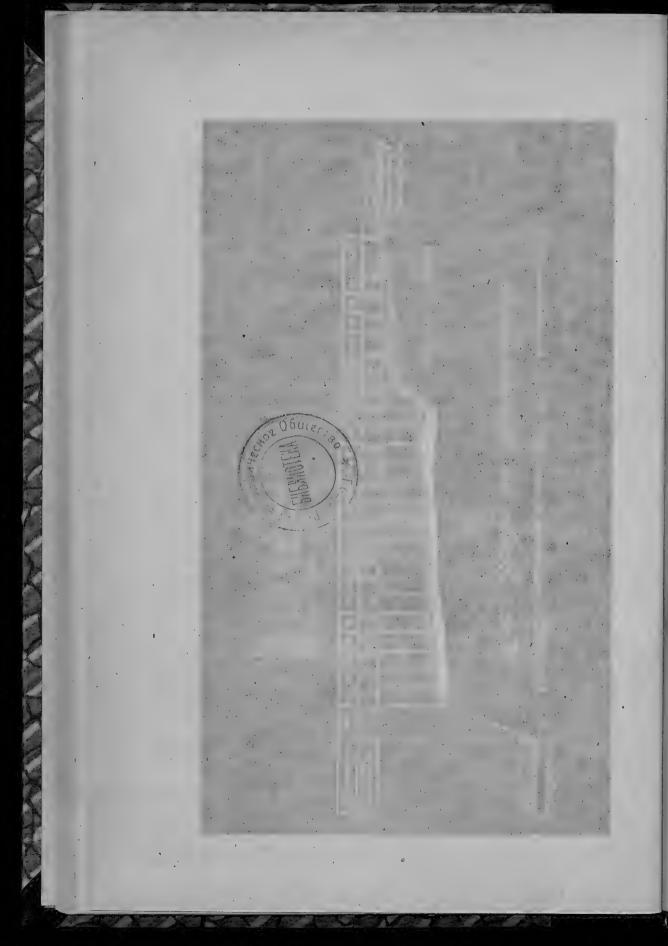
қ Я-моренная грядя, вытянутая с. СнаЮ a - mentue ecxonocienus exodrugue e tominieta Jonamas epynna xonnos (Jonckoe osepo) Район Лопских озер. 2 Cxena N8







Мисштав อภมของกุทอกษาม расстояний 0,01 с =100 саж., для вертикальных 0,01 с =4 с.  $I\!\!I^{\mathcal{B}}$  ,  $I^{\mathcal{B}}$  терраса 25.7. 42.7. 42.7. 42.7. 42.7. 42.7. 42.8. 42.8. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 42.9. 43.9. 44.9. 45.9. 46 Профиль Городокс Кого торфяного болота 1858 — Яалетнић 1881 — Ясесок с валунами 1818 — Серый заиленый песок 1810 — Ялей Ommernkus Si



холжы в районе Филимоново

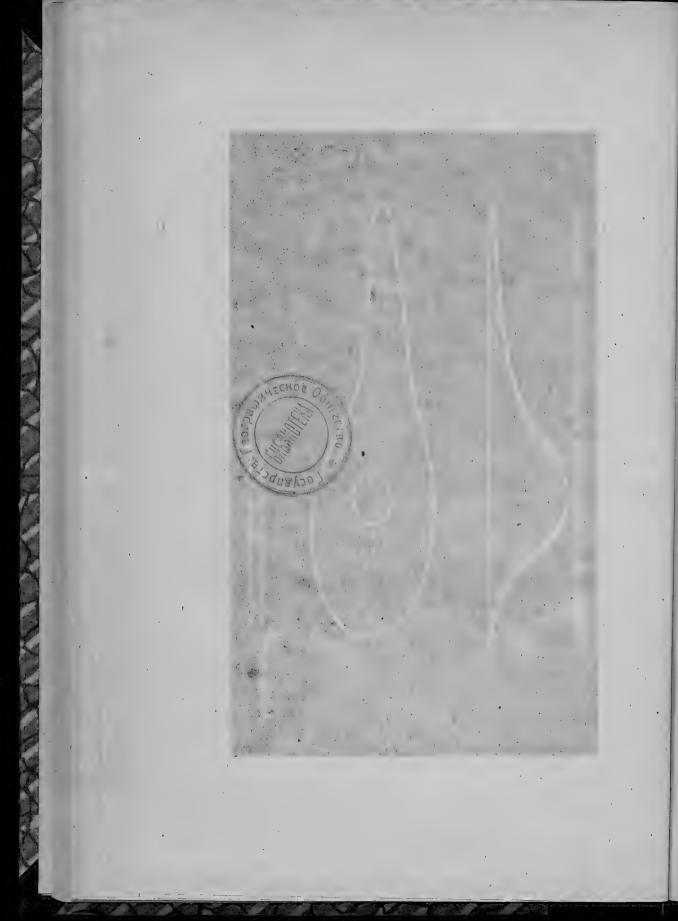






Пестанные всхолмления всредней гасти острова.

Масштаб, вертикально в 1см = 10 метр.



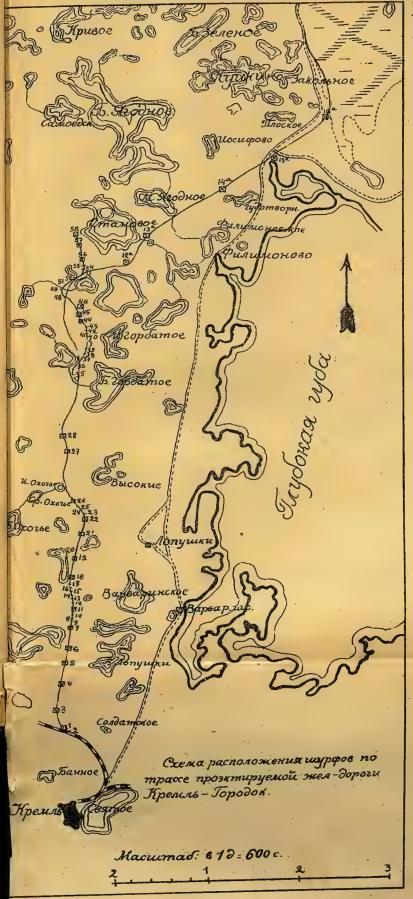
— Моренные гряды в северной пасти острова Жасштад, вертик в 1см=10жт. горизок. —— 20 п 







C

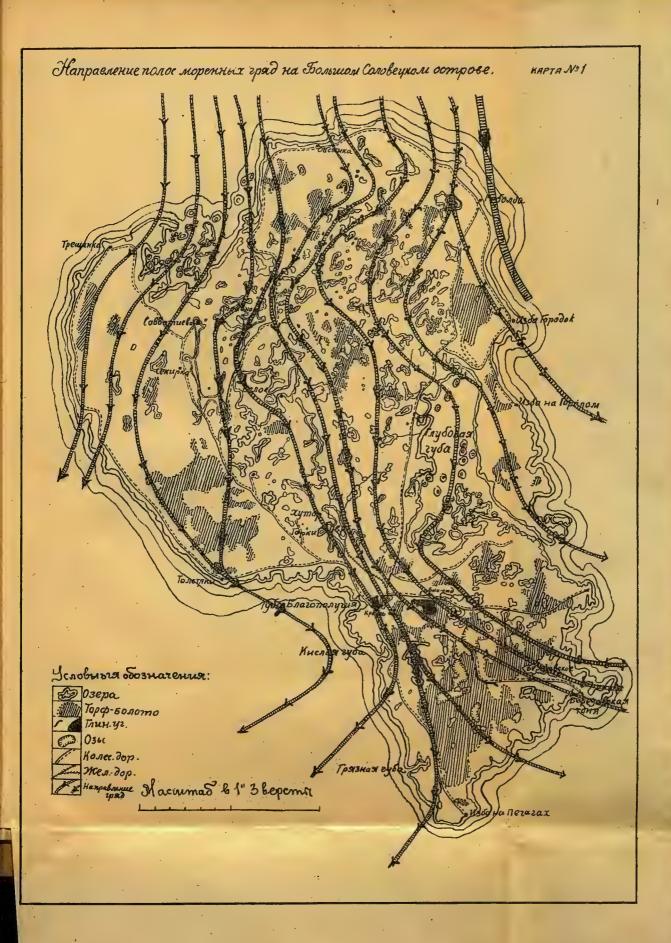


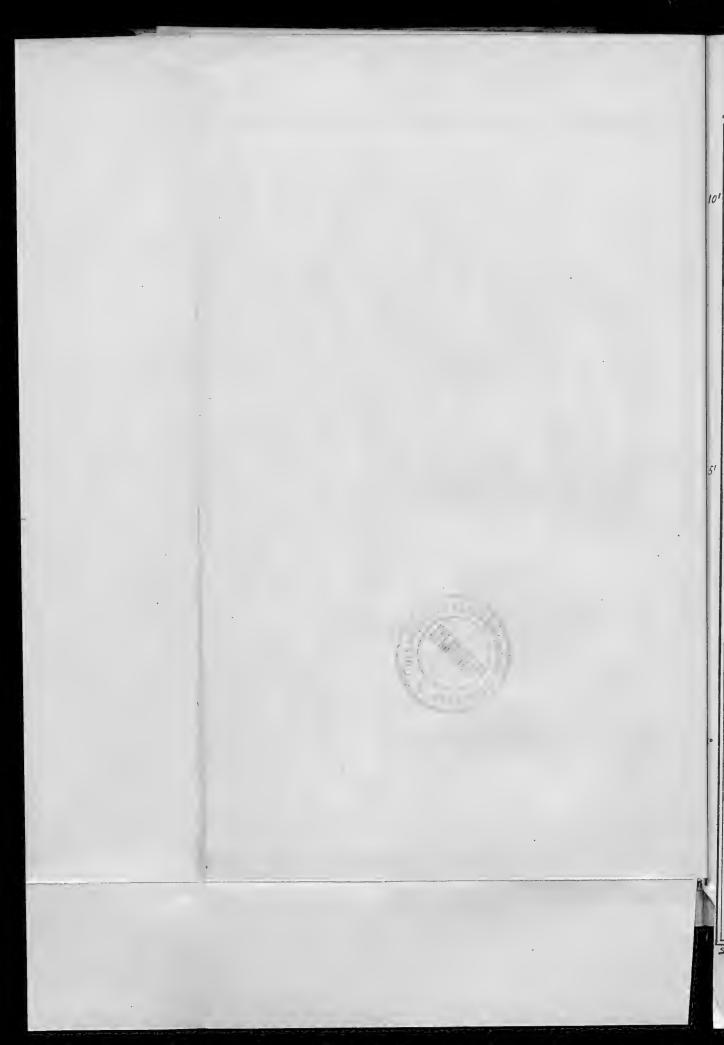






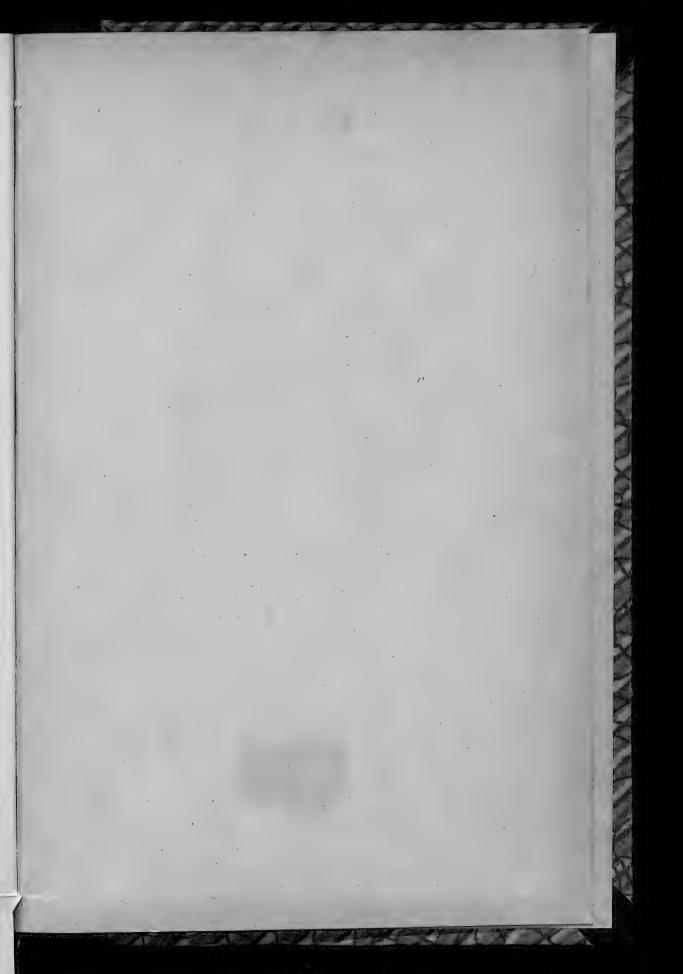
ï











## Материалы Соловецкого Общества Краеведения

- I. Материалы С.О.А.О.К. Статьи: М. Д. Жукова. А. Захваткина, А. П. Иванова, Всев. Иванова, Н. Казнакова, Т. Н. Коро-Вып. лева, М. Некрасова, В. Никольского, П. Петряева, А. Приклонского, Н. Н. Простосердова, А. Серебрякова, Ив. Хеладзе и К. Чуднова. 1926. (1-е издание разошлось).
- Вып. II. Вл. Ян. Генерозов. Ондатра—американская выхухоль—и ее акклиматизация на Соловецких островах. 1927. Ц. 1 р.
- Вып. III. Отчет. Соловецкого Отделения Архангельского Краеведения за 1924 — 26 годы. 1927. Бесплатно.
- IV. Николай Виноградов. Соловецкие лабиринты. Их происхождение и место в ряду однородных доисторических памятников. 1927.
- V. A. Глаголев и С. Шорыгин. Особенности соловецкого климата. С. Шорыгин. О климате города Кеми и острова Попова. 1927.
- Ц. 1 р. 75 к. Вып. VI. А. П. Иванов. Соловецкая монастырская тюрьма. 1927. Ц. 50 к.
- Вып. VII. К познанию фауны Соловецких островов. Статьи: А. А. Захваткина, Е. Г. Шершевской и В. Н. Юрканского. Ц. 80 к.
- Вып. VIII. Из работ по прикладной ботанике. Статьи: Д. Н. Матвеева и Б. А. Федулова. Ц. 1 р.
- Вып. ІХ. А. А. Захватийн. Соловецкие озера. Краткий гидробиолог. очерк.
- Вып. Х. Вс. Н. Иванов. Почвенно-геологические исследования Соловецкого острова (по материалам 1924, 25 и 26 гг.). Ц. 1 р. 10 к.
- XI. В. П. Никольский. Обозрение отдела христианских древностей Музея С.О.К. Отдел І-Иконы. Ц. 1 р. 25 к.
- Вып. XII. Николай Виноградов. Новые лабиринты Соловецкого архипелага. (Лабиринты Б. Заяцкого острова) Ц. 50 к.
- Вып. XIII. Николай Виноградов. Обозрение христианских древностей Музея С.О.К. Отдел II—Деревянная Андреев ская церковь. 1927. Ц. 1р. 80 к.
- Вып. XIV. Д. Н. Матвеев. Земледелие на Соловках в прошлом и настоящем. Ц. 45 к.
- Вып. XV. А. П. Приклонский. Пертоминский архив. Описание рукописей Преображенского Пертоминского монастыря 1620—1796 гг. 1927. Ц. 4 р. 50 к.
- Вып.XVI. Материалы Соловецкого Отделения Архангельского О-ва Краеведения. Вып. І. Изд. 2-е. 1927. Ц. 1 р. 85 к.
- Вып.XVII. Из работ Криминологической Секции. Статьи: Н. Виноградова, Б. Глубоковского, П. Иогалевича, П. Калинина, И. Поло-
- зова, К. Троицкого, П. Шенберга. 1927. Ц. 2 р. Вып.XVIII К познанию природы Соловецких островов. Работа: А. Захваткина, Н. Сахарова и В. Юрканского. Ц. 1 р. 25 к.
- Вып. XIX. Терминологический словарь рыболовного промысла Поморья. (Печатается).
- Вып. ХХ. Г. И. Поляков. К познанию орнитофауны Соловецких островов. J. 1 р. 10 к.
- Вып. XXI. А. Г. Санин. Из работ Геофизического отделения.



